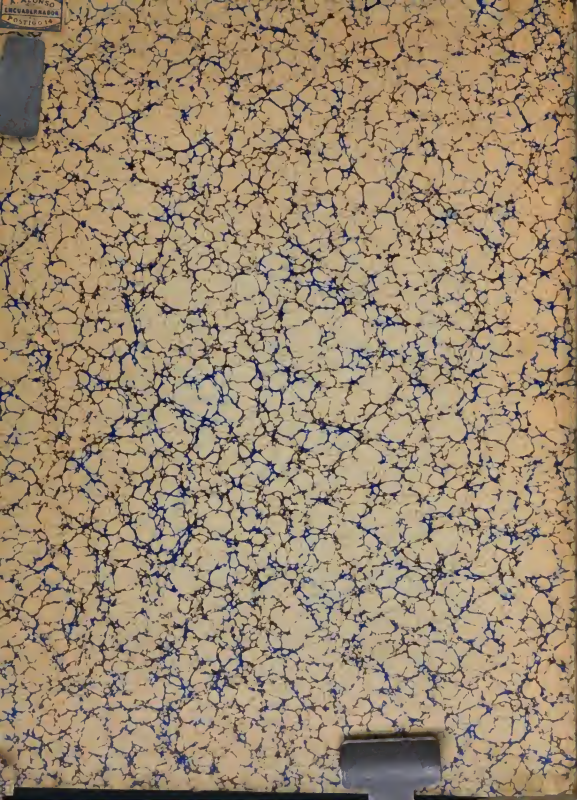
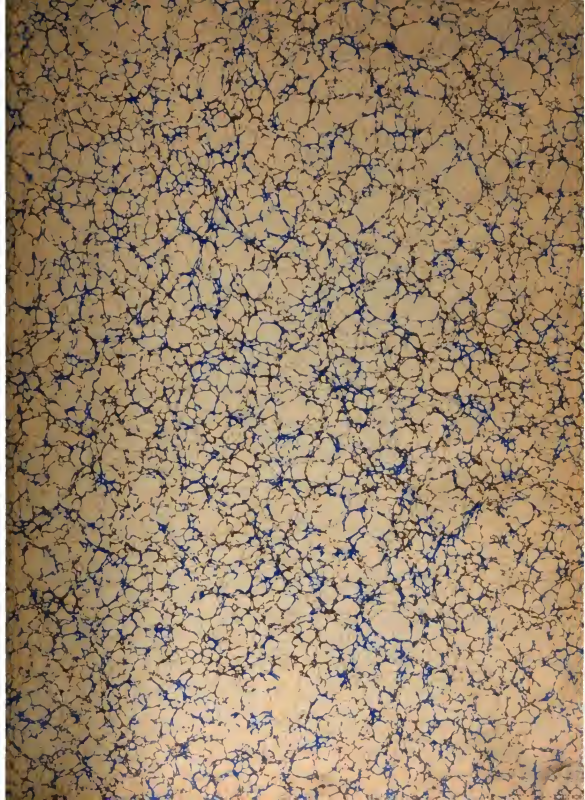


ALONSO
ENCUADERADOR
POSTIGO 14







SUR

LA PHYSIQUE DU GLOBE.



1-53 026099-8

A

LA MÉMOIRE

DE SON ALTESSE ROYALE LE PRINCE-CONSORT

ALBERT

PRINCE DE SAXE-COBOURG ET GOTHA.

Bruxelles, le 15 décembre 1861

TABLE DES MATIÈRES.

AVANT-PROPOS.	Page.
AVANT-PROPOS.	1
INTRODUCTION. — 1. Des parties supérieure et inférieure de l'atmosphère	3
2. Températures	7
3. Pression de l'atmosphère.	11
4. Hygrométrie.	14
5. Force et direction des vents.	17
6. Nombre de jours de pluie, de grêle, de neige, etc.	22
7. Sérénité du ciel, indication des nuages, jours de tonnerre	26
8. Tableaux généraux de la météorologie.	27
CHAPITRE I. — TEMPÉRATURES DE L'AIR ET DU SOL.	35
1. Passage des températures à travers l'atmosphère. Actinomètre	36
2. Thermomètres ordinaires et thermomètres colorés.	63
3. Passage des températures dans le sol	69
CHAPITRE II. — DE L'ÉLECTRICITÉ DE L'AIR.	80
1. Électricité <i>statique</i>	81
2. Électricité <i>dynamique</i> .	96
3. Observations faites dans d'autres pays.	104
4. Distribution de l'électricité dans l'atmosphère	108
5. Jours de tonnerre	112
6. Aurores boréales	121
CHAPITRE III. — MAGNÉTISME TERRESTRE.	
1. Sur le magnétisme terrestre avant 1827, et sur les observations faites en Belgique depuis cette époque	123
2. De la <i>déclinaison</i> magnétique	129
3. Des observations magnétiques mensuelles et diurnes en général	137
4. De la <i>déclinaison</i> magnétique. — Variation mensuelle.	142
5. — — — — Variation diurne.	153
6. De l' <i>inclinaison</i> magnétique	173
7. Intensité magnétique horizontale. — Variation mensuelle	176
8. — — — — Variation diurne	180

	Pages
CHAPITRE III. — 9. Intensité magnétique verticale	210
10. <i>Intensité totale absolue</i>	225
11. Des principaux éléments magnétiques observés en Belgique et dans les pays voisins	235
12. Perturbations; coïncidences avec les aurores boréales.	261
CHAPITRE IV. — Des <i>ÉTOILES FILANTES</i>	
1. Aperçu historique	266
2. Principales apparitions d'étoiles filantes	284
3. Catalogue des principales apparitions d'étoiles filantes.	290
4. De l'origine des étoiles filantes	313
5. Des aéroolithes, des bolides et des chutes de poussière.	319
CHAPITRE V. — PHÉNOMÈNES PÉRIODIQUES DES PLANTES ET DES ANIMAUX.	325
1. Des principales causes qui influent sur les phénomènes des plantes.	325
2. Phénomènes périodiques des plantes à Bruxelles	351
3. — — — en Belgique	364
4. — — — à l'étranger	374
5. Des phénomènes périodiques des animaux	505
CHAPITRE VI. — PHÉNOMÈNES DES MARS.	
1. Des marées sur les côtes de la Belgique	410
2. De l'heure de la pleine mer	419
3. De la hauteur de la marée	417
CONCLUSIONS.	421
NOTES	426



SUR

LA PHYSIQUE DU GLOBE.

AVANT-PROPOS.

Dès la naissance de l'Observatoire, il fallut chercher à remplir les vides nombreux que les sciences d'observation présentaient dans ce royaume. Avant de songer à prendre part aux travaux généraux de l'astronomie, je crus nécessaire de diriger mon attention vers deux branches de connaissances qui nous manquaient pour ainsi dire complètement : je veux parler de la *météorologie* ⁽¹⁾ et de la *physique du globe*. L'astronomie appartient à tous les pays, tandis que les particularités de notre sol et de notre atmosphère ne peuvent être étudiées que dans les limites de nos provinces.

La longue carrière que j'avais à parcourir dans le champ de l'observation et la crainte de ne pouvoir atteindre le but proposé me déterminèrent à donner la *météorologie de la Belgique*, par parties séparées, dans les *Annales de l'Observatoire* ⁽²⁾. J'ai tâché de rendre ce travail aussi complet que possible : non-seulement mon attention s'est portée sur ce qui concerne Bruxelles, mais j'ai obtenu de plusieurs savants qu'ils voulussent bien m'aider de leurs observations et joindre leurs efforts aux miens pour reconnaître notre état climatologique. La plupart même ont consenti à observer avec des instruments du Gouvernement, qui avaient été préalablement comparés à ceux de l'Observatoire. J'ai

⁽¹⁾ Voyez, dans le tome I^{er} des *ANNALES DE L'OBSERVATOIRE*, l'*Aperçu historique des observations faites en Belgique jusqu'à ce jour* (1832). Voyez aussi tome VIII des *Nouveaux Mémoires de l'Académie royale de Bruxelles*, in-4^e, 1834.

⁽²⁾ A partir du tome IV, qui parut en 1843, jusqu'au tome XI, qui n'a été publié qu'en 1857. Ces différentes parties ont été réunies ensuite en deux volumes in-quarto sous le titre : *Sur le Climat de la Belgique*.

done pu, par ce généreux concours, entreprendre l'étude de la météorologie pour le royaume entier.

La *physique du globe*, excepté pour quelques points, offrait des difficultés plus grandes : c'est la science dont je veux tracer ici les premiers essais. Je ne pense pas qu'on ait entrepris encore d'en poser les éléments pour aucun pays. Les variations diurnes et annuelles des températures de la terre, à différentes profondeurs, n'ont guère été évaluées avec précision que dans cinq ou six lieux du globe; les observations actinométriques, qui donnent directement la mesure du rayonnement de la chaleur solaire, sont peut-être moins nombreuses encore, car je ne connais pas de séries d'observations de ce genre qui aient été continuées dans un même lieu, pendant plusieurs années consécutives et toutes les fois que l'état du ciel l'a permis. Les mesures de l'électricité de la terre et de l'air, dans l'état statique et dynamique, ne présentent pas moins de difficultés. On trouve plus d'observations pour le magnétisme terrestre, qui même a été étudié chez nous de 1842 à 1847, sous le rapport de la déclinaison et de l'intensité, aux différents instants du jour et de la nuit. Pour ce qui concerne les étoiles filantes, ainsi que la feuilaison, la floraison, la fructification et la défeuillaison des plantes, de même que les migrations des oiseaux et l'engourdissement de certains animaux, peut-être ai-je pu contribuer, depuis près d'un quart de siècle, à fixer l'attention des savants sur l'intérêt que doivent inspirer ces phénomènes et les porter à unir leurs efforts aux miens pour en déduire des résultats utiles. Enfin, tout ce qui tient à la vie de notre globe, tout ce qui se meut et se renouvelle sous l'influence des jours et des années, a été particulièrement l'objet de mes recherches. J'ai essayé d'en étudier les effets et les causes : il y a plus de vingt ans, un physicien habile signalait ces tendances, et je lui ai su gré de voir le but que je m'efforçais d'atteindre, quoique je consultasse mes goûts bien plus que mes forces.

Comme introduction à l'ouvrage que je publie aujourd'hui sur la physique du globe, je présenterai un résumé succinct de mes recherches sur la météorologie ⁽¹⁾. Je tâcherai de les compléter en assignant la place que l'atmosphère me semble occuper autour de notre terre. Je m'écarterai, sous plusieurs rapports, des idées généralement admises relativement à l'unité de forme et au mouvement de cette enveloppe gazeuse. Peut-être est-ce aux idées inexactes que l'on a de sa hauteur et de sa composition qu'il faut attribuer l'ignorance où nous restons sur la plupart des phénomènes qu'on y observe et qu'on n'a pu jusqu'ici expliquer d'une manière satisfaisante.

(1) Tous les nombres ont été corrigés des erreurs des instruments; et j'ai réuni, ce que je n'avais pu faire dans le *Traité de météorologie*, les tableaux des vingt-cinq années qui précèdent 1838.

INTRODUCTION.

1. DES PARTIES SUPÉRIEURE ET INFÉRIEURE DE L'ATMOSPHÈRE.

L'élévation de l'atmosphère, d'après les idées généralement admises, est de seize à vingt lieues : la plupart des phénomènes qu'on y observe confirment cette hypothèse. D'une autre part, cependant, les notions acquises sur les étoiles filantes et sur les météores lumineux en général, devraient faire supposer une hauteur plus grande; des physiciens, et surtout chez les modernes, sans admettre une identité de composition dans toutes ses parties, ont augmenté de beaucoup ces limites, et ont pensé que l'atmosphère pouvait s'étendre à trois et quatre fois l'élévation actuellement admise.

D'autres l'ont élevée à des hauteurs plus grandes encore; mais ils n'ont pas pris garde que la force tangentielle ferait alors équilibre, ou pourrait même être supérieure à la force d'attraction du globe, de sorte que les couches atmosphériques extrêmes devraient se séparer naturellement du reste de notre terre.

En admettant, dans toute son étendue la loi de Mariotte, on suppose à l'atmosphère, avons-nous dit, une hauteur d'une vingtaine de lieues. Avec les idées de continuité, elle est composée dans toutes ses parties, comme elle l'est dans sa couche inférieure, la seule explorée par nos expériences; et son mouvement est le même que celui du globe, dont elle partage la rotation. Dans la même hypothèse, généralement admise aujourd'hui, si l'atmosphère n'avait pas de mouvement propre, elle devrait finir par adopter celui de la terre.

Ce raisonnement serait très-admissible sans doute, si la portion en contact avec le globe, n'avait elle-même un mouvement plus ou moins régulier; dans nos climats on voit, par exemple, sous l'influence des vents alisés, l'atmosphère se déplacer, et prendre, dans sa partie inférieure, un chemin qui se rapproche plus ou moins de la direction du nord-est; l'air qui s'écoule ainsi vers le sud-ouest est remplacé par l'air des tropiques, qui suit une direction opposée dans la partie supérieure. Cet air, en s'élevant, marche vers le pôle, mais, par suite du mouvement composé, il oblique et se dirige dans le sens du sud-ouest vers le nord-est.

Ce double courant irait directement du nord au sud dans le bas, et du sud au nord

dans le haut, si la révolution de la terre n'avait pas lieu : mais, en admettant ce mouvement de révolution, le courant inférieur ralentit comparativement sa marche en approchant de l'équateur, et le courant supérieur au contraire accélère la sienne, en s'éloignant de ce même plan : le dernier semble donc venir du sud-ouest, et le premier du nord-est.

Cette explication est conforme à ce qu'enseignent en général les divers traités de météorologie les plus estimés ; je l'admettrai volontiers, sauf quelques modifications dont je parlerai bientôt. J'admettrai également que « les deux gaz qui composent l'atmosphère, l'oxygène et l'azote, ne sont point à l'état de combinaison chimique, et ne se séparent pas de façon que l'oxygène soit en bas et l'azote en haut. Ils sont au contraire continuellement mêlés par les vents horizontaux et par les courants ascendants, qui sont si visibles dans les pays de montagnes. Il en résulte qu'il n'y a aucune différence dans la composition de l'atmosphère analysée à diverses hauteurs ('). »

Ce mélange existe en effet dans la partie inférieure de l'atmosphère, constamment agitée et retournée par les vents de toute espèce, qui s'élèvent à la surface de la terre. Mais, ici, nous n'admettons pas que ce mouvement se propage à travers toute l'atmosphère. D'après de longues et soigneuses études, nous croyons devoir admettre que l'atmosphère se compose essentiellement de deux parties : l'une, inférieure, constamment agitée et retournée par les vents et les changements de température qui se forment à la surface du globe ; l'autre, supérieure, et échappant à ces retournements continuels. La partie agitée, dans les régions inférieures, est beaucoup plus élevée pendant les étés que pendant les hivers ; c'est ce que nous aurons occasion de voir par différents phénomènes qui trouvent ainsi leur explication naturelle.

D'une autre part, tout en admettant, comme on le fait aujourd'hui, le mélange des gaz qui constituent l'atmosphère, je n'admets pas que ce mélange demeure identique en s'élevant jusque dans la partie supérieure.

Mais, avons-nous dit, pendant les différentes saisons, le courant inférieur n'est pas constamment de même épaisseur : en été, la couche mobile est plus élevée qu'en hiver ; les vents et les giboulées qui se produisent ensuite, vers les époques des équinoxes, présentent un caractère spécial qu'on ne retrouve qu'alors. Cet échange mutuel des particules de l'air, différemment échauffées, ne se fait que dans la partie inférieure de l'atmosphère : la partie supérieure ne s'en trouve pas sensiblement affectée ; elle conserve à peu près toute sa stabilité, en obéissant plus ou moins à la base mobile sur laquelle elle est portée.

Il résulte de là que l'atmosphère se compose de deux parties essentiellement distinctes,

(') *Cours complet de météorologie* de L.-F. Kämtz, traduit et annoté par Ch. Martins, page 67 ; 1 vol. in-12. Paris, 1855.

l'une inférieure, toujours mobile, et à l'état de courant dont les parties se remplacent mutuellement; l'autre, supérieure, relativement fixe et appuyée sur cette partie mobile⁽¹⁾.

Il paraît évident que la partie supérieure de l'atmosphère ne peut suivre exclusivement le mouvement de notre globe; elle doit être plus ou moins affectée par le courant d'air sur lequel elle repose et subir par suite un mouvement spécial qui s'en rapproche.

On peut assez bien voir, du reste, la couche limite où l'atmosphère supérieure se sépare de l'atmosphère inférieure constamment en mouvement. Les cirrhi, nuages les plus légers et les plus élevés, indiquent sa position. Ces cirrhi n'ont pas la même hauteur en hiver et en été; ils se trouvent en quelque sorte attachés à la partie supérieure de l'atmosphère mobile, vers les limites où commence l'atmosphère fixe.

Pendant l'hiver, certains nuages de la partie inférieure manquent parmi ceux qu'on observe en été, parce que la couche mobile est moins épaisse; ainsi, en adoptant les idées de Howard, les cirrhi, les cumuli et les strati prédominent, et leurs composés ne peuvent guère se former. C'est ce que l'on voit dans le tableau des nuages que nous donnons plus loin, pour indiquer l'influence des saisons.

D'une autre part, l'électricité de la couche supérieure, qui tient à cette limite, se fait sentir plus fortement en hiver qu'en été, saison pendant laquelle nous en sommes le plus éloignés. On peut estimer de différentes manières l'épaisseur au-dessus de laquelle se trouve arrêtée l'électricité. Dans l'intérieur de la couche mobile, se forment les nuages et tous les météores que nous sommes à même d'étudier. On peut en estimer directement la hauteur, ou recourir, pour en obtenir la mesure, à la quantité d'électricité que renferme la partie inférieure de la couche immobile.

L'orage ne provient pas de l'union qui tend à s'établir entre l'électricité répandue à la surface de la terre et l'électricité de nom contraire qui se trouve à la partie inférieure de la couche atmosphérique immobile. Si cela était, les orages seraient plus fréquents en hiver qu'en été: nous savons au contraire que, pour trois ou quatre orages en décembre et en janvier, on en compte soixante et quatorze en juillet.

L'orage se forme quand l'air est sec, et quand des nuages électrisés trouvent assez de place pour se glisser entre la terre et l'atmosphère immobile qui porte l'électricité de nom contraire. Ces nuages bientôt finissent par se mettre en équilibre avec la terre, non pas d'une manière successive et continue, mais généralement par des commotions brusques, à cause de la sécheresse plus grande de l'atmosphère pendant la saison des chaleurs.

L'échange d'électricité se fait généralement vers la terre, qui, par son humidité, présente

(1) Pour éviter la confusion et pour ne pas introduire de nouveaux noms, nous distinguerons les deux parties dont se compose l'atmosphère, en les désignant par les épithètes de *mobile* et *immobile*, ou par celles de couches *dynamique* et *statique*.

une conductibilité plus grande. La tendance de l'air, en contact avec la terre, à s'équilibrer avec le haut de l'atmosphère se prononce moins; elle ne se manifeste guère que dans les soirées d'été, et par des éclairs de chaleur. Les grêlons présentent un autre exemple des attractions et répulsions réciproques qui existent entre le haut de l'atmosphère et des nuages électrisés d'une manière différente. Les particules de glace, après de nombreuses attractions et répulsions, ne retombent généralement vers la terre, que quand la couche électrique interposée ne peut plus les soutenir.

Les bouleversements continuels qui se forment dans la partie inférieure de l'atmosphère, font que l'air qu'on y recueille est sensiblement le même, quant à la composition chimique. On ne trouve point de différence aux diverses hauteurs où l'on peut s'élever pour y prendre de l'air et le soumettre à l'analyse.

Dans la couche immobile, placée plus haut, où les êtres vivants n'ont pas accès, et où les nuages ne s'élèvent pas, on peut admettre au contraire que les milieux s'y étendent avec facilité dans l'ordre de leurs densités et qu'ils s'y développent par couches uniformes, soit en se mêlant, soit en se tenant séparés. Il n'est pas nécessaire de supposer chaque couche composée comme celle qui lui est inférieure: elle peut même porter à sa surface des substances d'une pesanteur spécifique moindre, et non susceptibles de se composer ou de se mêler avec les substances inférieures.

Là, naissent des phénomènes dont nous nous formons difficilement une idée, en les jugeant de la surface de notre globe; là, se montrent aussi les étoiles filantes, les aurores boréales, et ces grands phénomènes lumineux dont nous sommes souvent les témoins sans pouvoir les soumettre directement à nos expériences. Toutes ces parties ne nous échappent pas complètement, surtout dans les aurores boréales et dans les phénomènes magnétiques de l'atmosphère. Si nous ne pouvons toucher la cause, nous en ressentons assez vivement les effets pour être en état de les apprécier. Ce qui peut retarder les progrès de la science, c'est de supposer les couches supérieures de l'atmosphère composées identiquement comme celles qui nous entourent.

La formation des phénomènes y est plus régulière; et le milieu dans lequel ils se produisent est plus constant que ne l'est celui de l'atmosphère inférieure. Un phénomène qui se manifeste par une cause constante, reparaitra généralement à la même époque, jusqu'au moment où la cause de ce phénomène aura cessé d'avoir de l'influence, comme dans la reproduction des étoiles filantes périodiques.

L'étude des couches supérieures, qui reste encore complètement à faire, se distingue donc de la météorologie ordinaire qui examine les phénomènes soumis directement à nos sens. Dans l'atmosphère immobile se passent des phénomènes tout autres que ceux que nous observons habituellement. Ils nécessitent en quelque sorte une méthode d'observation différente, dont il importe de commencer soigneusement l'étude.

Nous nous bornerons pour le moment à ces indications générales; nous aurons soin d'y revenir successivement en parlant, plus loin, des divers phénomènes qui nous paraissent appartenir à cette région de notre atmosphère.

Nous considérons par conséquent comme appartenant à la *météorologie*, les phénomènes qui se passent dans la partie constamment agitée; et nous plaçons, dans la *physique du globe*, les phénomènes communs à notre terre et à la partie supérieure de l'atmosphère qui, tout en subissant les variations diurnes et annuelles, concernent cependant plutôt le globe en général.

Dans nos premiers travaux sur le *climat de la Belgique*, nous n'avions pas séparé suffisamment ces deux genres de phénomènes, qui, d'un reste, ont les plus grandes analogies entre eux et que l'on peut confondre sous bien des rapports. Ce n'est que par des études attentives que l'on reconnaîtra ce qui appartient à l'une et à l'autre science.

C'est ici surtout qu'il faudra avoir égard à la *météorologie*, telle qu'on peut l'observer en pleine mer, et en écartant le plus possible les particularités exceptionnelles qui peuvent provenir de la configuration des terrains. Ce n'est pas sans raison que M. Maury a particulièrement appelé l'attention des observateurs sur cette étude, qui tend à mettre dans le plus grand jour les phénomènes de la nature, en écartant, avec soin, les particularités exceptionnelles qu'on rencontre sur les différents points du globe.

Un physicien peut passer sa vie à étudier attentivement la *météorologie* toute spéciale que présente un coin de la terre, et, pendant de vue ce que ses observations ont d'accidentel, il sera ensuite d'autant plus porté à faire une application de ses résultats aux autres parties du globe, qu'il aura mis plus de soin à les recueillir.

Pour que la *météorologie* fasse des progrès, il importe de faire les observations sur une grande échelle et dans différents lieux, de manière à écarter ce qui n'est que purement accidentel. L'étude de la théorie des marées montre, mieux qu'aucune autre branche des sciences, la nécessité de comparer les observations entreprises sur différents points, afin de séparer toujours avec soin les faits produits par des causes accidentelles, de ceux qui peuvent donner l'explication générale du phénomène qu'on observe.

2. TEMPÉRATURES.

Bruxelles, par son voisinage des eaux de la mer, présente tour à tour la température du climat maritime et du climat continental. Quelquefois, malgré sa latitude boréale, ses hivers sont d'une douceur remarquable; quelquefois, au contraire, le froid s'y fait sentir d'une manière intense, et le thermomètre descend à plus de 18 degrés au-dessous de zéro. Déjà les premières fleurs se sont épanouies, tout semble annoncer le climat le plus doux.

lorsque subitement des neiges et des glaces font disparaître ces premières apparences printanières et ramènent les rigueurs de l'hiver.

Il faut des températures étudiées pendant un assez grand nombre d'années, pour se faire une idée un peu exacte du climat de Bruxelles. Les hivers sont parfois très-rudes; chacun des quatre mois de décembre à mars donne des températures qui peuvent s'abaisser accidentellement à 15 degrés centigrades au-dessous de zéro: le thermomètre en janvier descend même parfois à près de -49 degrés. Il peut geler encore assez fortement pendant le mois d'avril, et, dans certaines circonstances, la glace se montre dès le mois d'octobre. Quoique la gelée puisse se manifester pendant sept mois de l'année, il arrive cependant très-rarement que tous les mois soient également affectés par le froid.

L'opposé se remarque d'une manière non moins frappante: ainsi, pendant le mois de janvier, qui est le plus froid, le thermomètre centigrade peut atteindre $13^{\circ},5$ au-dessus de zéro; mais la température, même au mois le plus chaud, ne dépasse guère 34 degrés. Cette chaleur, quoique peu intense, est à peu près insupportable, à cause de l'air lourd qui l'accompagne. J'ai vu des Méridionaux, et des Égyptiens en particulier, souffrir de ces températures, bien qu'ils pussent supporter dans leur climat des chaleurs qui dépassaient 50 degrés. Le thermomètre, dans ses deux écarts extrêmes, marque donc, à Bruxelles, des valeurs de $+34^{\circ},2$ et $-48^{\circ},8$, ce qui donne, entre les deux limites extrêmes, une valeur de 55° centigrades.

La température moyenne de *tout un jour*, pendant le mois de janvier, peut varier de $+42^{\circ},1$ à $-15^{\circ},9$, ce qui donne une différence de 28 degrés centigrades; et, si l'on ne considère qu'une certaine heure de la journée, la différence peut aller, pendant ce mois, de $+43^{\circ},5$ à $-48^{\circ},8$, c'est-à-dire qu'elle peut varier de $52^{\circ},5$. Cette différence est considérable; elle est cependant moins grande que pour les deux mois suivants. On a, en effet, $34^{\circ},9$ entre les températures extrêmes de février, et $55^{\circ},9$ entre celles du mois de mars. La variation diurne des températures va en diminuant ensuite, à mesure qu'on se rapproche des mois d'automne, pendant lesquels elle se trouve à son *minimum*, quoique très-énorme encore; elle est de $24^{\circ},8$ pour le mois d'octobre, où sa valeur atteint un *minimum*⁽¹⁾.

Quand on range les mois d'après la différence des températures des deux jours extrêmes, le classement est plus conforme à l'ordre des saisons: on trouve, en effet, que janvier

(¹) La différence des températures diurnes, pour un même mois, tient à la fois à deux causes: à la variation qu'éprouve le thermomètre pendant vingt-quatre heures, et à la variation de température pendant le cours du mois. Ainsi, le *minimum* de mars s'observe plutôt au commencement du mois et son *maximum* à la fin. La probabilité pour une différence de température est d'environ 2 à 3 degrés pour un jour de la fin de ce mois, par rapport à un jour du commencement.

présente une différence de 28°, 0. Cette différence diminue ensuite jusqu'en août et septembre, où elle n'est guère plus que de moitié; elle y est, en effet, respectivement de 14°,8 et 14°,6.

Il en est à peu près de même, quand on prend le mois entier. Ainsi, pendant vingt-cinq années, les deux mois de janvier, le plus chaud et le plus froid, ont différé de 13°,1; tandis que les deux mois de juin, les plus opposés pour la température, ont différé de 4°,5 seulement. Les mois de septembre et d'octobre ont présenté des valeurs peu dissemblables également; la différence ne s'élève guère à plus de 4°,9 et 4°,6.

De ce qui précède, on peut conclure qu'il faut au moins les résultats de vingt-cinq années pour en déduire des valeurs qui expriment les moyennes dans nos contrées; nous en présentons ici le tableau. On y trouvera les moyennes des *maxima* et *minima* diurnes, ainsi que des *maxima* et *minima* mensuels.

Température centigrade.

MOIS.	MOYENNE DE 25 ANNÉES. (HALLADAY.)	MAXIMUM absolu.	JOUR MAXIMUM.	MOIS MAXIMUM.	MOIS MINIMUM.	JOUR MINIMUM.	MINIMUM absolu.	DIFFÉRENCE		
								des MAXIMUMS mensuels et absolus.	des 2 jours maximums et mensuels.	des 2 mois maximums et mensuels.
Janvier	5,3	15,5	12,1	7,0	- 5,9	- 15,9	- 18,8	59,9	96,9	15,1
Février	5,4	18,9	18,9	8,5	- 8,8	- 11,1	- 15,7	54,9	95,9	10,0
Mars	5,5	20,0	14,9	9,9	- 0,7	- 8,8	- 15,9	55,9	95,5	9,8
Avril	9,1	25,7	19,5	11,4	5,9	- 0,1	- 4,1	29,8	19,6	5,8
Mai	15,5	28,8	23,7	17,9	10,9	4,8	0,8	28,0	18,9	6,1
Juin	17,2	32,9	25,5	19,5	15,9	9,5	4,9	28,9	16,0	4,8
Juillet	18,5	35,9	27,6	21,8	15,5	11,8	7,5	26,4	15,8	6,5
Août	19,1	34,9	28,6	21,9	15,8	11,8	5,9	28,5	14,8	6,3
Septembre . . .	15,9	28,7	22,9	17,8	12,7	8,5	3,8	25,9	14,6	4,9
Octobre	11,9	25,4	19,9	15,9	9,4	1,9	- 1,4	24,8	17,4	4,6
Novembre . . .	6,5	19,1	16,7	10,4	2,7	- 5,7	- 6,1	23,9	26,4	6,7
Décembre . . .	5,5	15,5	15,9	8,0	- 9,1	- 9,7	- 15,5	20,8	22,7	10,1
L'ANNÉE . . .	10,5	34,57	28,65	15,93	9,30	- 0,09	- 4,57	28,94	19,79	7,52

On vient de voir quelles ont été, pour chaque mois, pendant une période de vingt-cinq années, les deux valeurs absolues du *maximum* et du *minimum* de température, en même

temps que le *maximum* et le *minimum* pour les deux jours et pour les deux mois extrêmes de la même période. On trouvera, dans les tableaux n^{os} 14 et 15, placés à la fin de cette introduction, les mêmes *maxima* et *minima* pris, non pas d'une manière absolue, mais relative : ce sont les moyennes du *maximum* et du *minimum* de chaque jour, comme aussi de chaque mois, pour les vingt-cinq années de la période.

Nous avons donné, dans deux autres tableaux, n^{os} 16 et 17, les températures *horaires* pendant les douze mois de l'année, d'une part d'après six années d'observations directes (1842 à 1847), et de l'autre, d'après cinq années d'observations faites au moyen d'un instrument enregistreur (1848 à 1852).

Or, la première série d'observations montre que, pour l'année en général, le *maximum* de température tombe un peu après 2 heures de l'après-midi, et le *minimum* un peu avant 4 heures du matin. Les résultats des observations obtenues mécaniquement sont les mêmes.

Si l'on fait la distinction des mois, le *maximum* de 2 heures se rapproche un peu de midi en hiver, et il avance vers 4 heures en été; dans cette dernière saison, il se place environ à 3 heures.

L'heure du *minimum* de la température a une marche moins régulière; elle se présente avant 8 heures du matin en janvier, et s'éloigne progressivement de ce point jusqu'au commencement de l'été; à cette époque, le *minimum* arrive un peu après 3 heures du matin, puis il se rapproche de 8 heures jusqu'en janvier.

Dans la seconde série d'observations, de 1848 à 1852, où les températures sont inscrites mécaniquement par des instruments, le *maximum* arrive vers 2 heures de l'après-midi et le *minimum* vers 4 heures du matin, environ comme dans les résultats des observations directes faites de 1842 à 1847.

Au moyen de ces mêmes instruments on voit que, pendant les deux mois les plus chauds, le *maximum* se présente vers 3 heures de l'après-midi, tandis qu'il arrive bien avant 2 heures en hiver : le *minimum*, au contraire, arrive avant 4 heures du matin en été et après 6 heures en hiver. Ces résultats, obtenus par des instruments enregistreurs, s'accordent, par conséquent, avec ceux que donne l'observation directe.

Il ne sera peut-être pas hors de propos de rappeler ici quels sont, pour chaque mois de l'année, les écarts probables que l'on peut avoir à craindre dans les températures (*).

(*) Ces résultats sont obtenus d'après les vingt années d'observations de 1833 à 1852, calculées dans le *Mémoire : Sur les variations périodiques et non périodiques de la température*, que j'ai inséré dans le tome XXVIII des *Mémoires de l'Académie royale de Belgique*.

MOIS.	ERREUR PROBABLE DE LA TEMPÉRATURE MOYENNE				RAPPORT entre l'erreur probable du jour et du mois
	d'un jour en général	d'un jour moyen.	d'un mois en général.	d'un mois moyen.	
Janvier	2,17	0,70	2,16	0,48	1,47
Février	1,82	0,59	1,61	0,56	1,05
Mars	2,50	0,56	1,55	0,55	1,01
Avril	2,16	0,48	1,68	0,34	2,00
Mai	2,10	0,48	1,15	0,30	1,60
Juin	1,89	0,42	0,76	0,17	2,56
Juillet	1,89	0,42	1,00	0,22	1,89
Août	1,65	0,41	1,12	0,25	1,65
Septembre	1,78	0,40	0,87	0,19	2,05
Octobre	1,75	0,50	0,74	0,16	2,56
Novembre	2,51	0,55	0,92	0,22	2,58
Décembre	2,67	0,65	1,85	0,41	1,55
MOYENNE.	2,25	0,50	1,24	0,30	1,60

L'erreur probable, pour la température d'un *jour*, est plus forte en hiver qu'en été, et surtout qu'au commencement de l'automne; c'est ce qui s'observe aussi, quoique d'une manière moins prononcée, pour l'erreur probable de la température d'un *mois*.

3. PRESSION DE L'ATMOSPHÈRE.

Considérée dans son état moyen, la pression atmosphérique mensuelle subit assez peu de variations; cependant, d'après vingt-cinq années d'observation, sa hauteur était sensiblement plus grande pendant le mois de décembre que pendant tous les autres mois, et cette conclusion résulte généralement des moyennes particulières pour chaque groupe quinquennal.

Une autre remarque non moins intéressante, quoique moins fortement prononcée, c'est que le baromètre, pendant les deux mois qui précèdent le *maximum* de décembre, présente, au contraire, un état *minimum*.

Nous donnons ici un tableau résumé des observations faites pendant 25 ans.

Hauteur du baromètre à midi.

MOIS.	MOYENNE de 25 années. (1853 à 1877).	HAUTEURS BAROMÉTRIQUES MOYENNES par 5 ans.					MAXIMUM absolu des 25 années.	MINIMUM absolu des 25 années.	DIFFÉ- RENCE de max. et min.	MAXIMUM de mois. (1853-57).	MINIMUM de mois. (1853-57).	DIFFÉ- RENCE de max. et min.						
		per 5 ans.																
		1853-57.	1858-62.	1863-67.	1868-72.	1873-77.												
Janvier	755,98	759,69	755,95	754,00	756,16	755,45	772,92	721,59	51,35	764,59	746,65	17,94						
Février	55,89	55,89	56,50	55,20	57,85	56,56	79,10	35,64	43,46	61,16	47,59	13,57						
Mars	56,95	56,19	57,09	55,89	59,67	57,76	77,59	35,89	41,70	51,51	46,48	5,03						
Avril	55,05	56,05	56,85	54,35	58,10	55,45	71,00	38,11	32,89	51,51	49,37	2,14						
Mai	55,78	57,80	55,41	59,45	59,45	55,77	71,56	39,46	32,10	55,60	59,06	3,46						
Juin	59,57	57,83	56,86	56,89	57,17	59,74	69,59	36,78	32,81	59,44	61,55	2,11						
Juillet	56,66	57,29	56,15	56,52	56,59	59,99	69,26	39,99	29,27	56,76	54,65	2,11						
Août	56,52	56,57	56,85	54,64	56,89	57,85	68,85	38,87	29,98	59,56	55,64	3,92						
Septembre	56,66	55,53	54,74	57,94	57,97	58,51	71,22	36,79	34,43	55,51	61,52	6,01						
Octobre	54,06	56,35	55,70	55,89	54,48	54,99	75,76	34,79	38,97	61,01	62,00	0,99						
Novembre	51,91	55,31	61,85	55,66	54,15	57,09	72,88	30,89	42,99	66,66	47,72	18,94						
Décembre	57,29	58,31	57,75	57,49	58,76	57,54	75,44	34,66	40,78	69,64	51,57	18,07						
L'ANNÉE	756,19	56,78	55,78	58,44	56,45	56,59	775,41	739,73	45,68	762,21	738,05	24,16						

La hauteur moyenne du baromètre, pendant les vingt-cinq années de 1853 à 1877, a été de 756^{mm},13 à la température 0°; sa hauteur *maximum* était de 757^{mm},92 en décembre, et sa hauteur *minimum* de 734^{mm},91 en novembre. La différence n'a donc été que de 23^{mm},01.

Si l'on compare les résultats mensuels de la dernière colonne, on trouvera que les différences des hauteurs sont beaucoup moindres en été qu'en hiver; ces différences en effet ne sont guère que de un à quatre. Pendant les vingt-cinq années de 1853 à 1877, les hauteurs barométriques mensuelles n'ont différé que de 4^{mm},80 pour juillet et août, tandis qu'elles ont varié de 16^{mm},70 pour l'hiver, et même de 17^{mm},68 pour le mois de mars.

La différence du *maximum* et du *minimum*, déduits de toutes les observations de l'année, s'écarte assez fort de la différence que donnent le *maximum* et le *minimum* absolus, calculés pour chacun des douze mois.

En janvier, la différence entre les deux états extrêmes qu'a pu prendre le baromètre,

pendant un quart de siècle, est de $34^{\text{mm}},23$; c'est la plus grande valeur semblable que l'on trouve pour les douze mois, et l'on voit qu'elle diminue à mesure qu'on s'éloigne de janvier pour se rapprocher de juin et de juillet, où elle n'est plus que de $29^{\text{mm}},89$ et de $29^{\text{mm}},12$. La variation passe donc de 2 à 1 environ.

Une anomalie semble se manifester encore, et elle appartient également à l'avant-dernier mois de l'année, au mois de novembre. La variation mensuelle, qui n'est que de $42^{\text{mm}},88$, est faible en consultant la loi de continuité. La différence des *maxima* et des *minima* moyens est également plus faible que ne l'indique la continuité des nombres. Ce double abaissement dans la valeur moyenne et dans les deux valeurs extrêmes mérite d'être pris en considération; il n'est point accidentel, mais il marque un état particulier.

Si l'on compare les variations du baromètre à celles du thermomètre, on remarquera que les oscillations des pressions, tout comme celles des températures, sont plus fortes en hiver qu'en été. On conçoit, en effet, que les changements de pression atmosphérique, étant en quelque sorte une conséquence des changements de température, les oscillations doivent être correspondantes; elles sont en hiver à peu près doubles de ce qu'elles sont en été. On remarquera aussi, des deux parts, une espèce d'anomalie qui se présente en automne, et qui produit des différences moins grandes que celles que l'on pourrait attendre pour le thermomètre et pour le baromètre.

Quant aux variations diurnes, si l'on considère l'année entière, on reconnaît facilement, dans les nombres, l'existence de deux *maxima* et de deux *minima*; voyez les tableaux n^{os} 18 et 19. Ils se produisent à peu près à six heures de distance l'un de l'autre, et ils sont de même valeur; de sorte que la courbe qui indique l'oscillation diurne est à peu près régulière, et sa forme, depuis minuit jusqu'à midi, est la même que pour la seconde partie de la journée.

Cette symétrie, que j'avais déjà fait remarquer depuis longtemps, n'existe plus quand on prend la ligne de pression relative à chaque mois. Le *maximum* du milieu du jour, qui tombe à peu près vers 10 heures, arrive un peu avant 9 heures en été et vers 11 heures en hiver. Le second *maximum*, qui arrive vers 10 heures du soir, se présente également avant 9 heures en hiver et près de minuit en été. Des déplacements analogues s'observent dans les deux points *minima*; en sorte que l'on peut dire que le *maximum* et le *minimum* de pression, pendant le jour, sont en général à six heures de distance l'un de l'autre; mais cette distance diminue un peu en hiver et augmente, au contraire, en été. Il en résulte nécessairement que les termes critiques, pour la nuit, se rapprochent dans la saison la plus chaude. et qu'ils s'éloignent, au contraire, pendant l'hiver.

4. HYGROMÉTRIE.

L'humidité de l'air est un des éléments météorologiques les plus difficiles à constater. Jusqu'en 1847, c'est-à-dire pendant quinze ans, on a fait usage de l'hygromètre à cheveu de Saussure ; et, depuis 1840, on s'est servi du psychromètre d'August. J'essayerai de faire connaître les résultats que ces deux instruments ont donnés, en me bornant aux résultats principaux, comme je l'ai fait pour le baromètre et le thermomètre. Je dois renvoyer pour tous les autres détails aux renseignements donnés dans l'ouvrage sur le *Climat de la Belgique*. Il ne s'agit ici que d'exposer en peu de mots ce qui se rapporte aux principales lois de la météorologie, à celles qui peuvent avoir des rapports avec les lois de la physique du globe.

Variation mensuelle.— Si je considère la marche de l'hygromètre de Saussure pendant les différents mois et pendant la période de quinze années écoulées depuis 1833 jusqu'en 1847 inclusivement, je trouve que le mois généralement le plus humide a été celui de décembre ; il indiquait $87^{\circ},2$: le moins humide, au contraire, tombait au commencement de l'été et marquait $70^{\circ},1$. Les cinq mois, depuis avril jusqu'en août, ont donné à peu près la même valeur ; ils ne différaient pas entre eux de deux degrés : c'est le mois de mai qui fixait le *minimum* à $70^{\circ},1$.

La moyenne pour l'année entière a été de $78^{\circ},1$. Il serait difficile de considérer cette valeur comme absolue : on ne peut la prendre que comme relative. Elle a augmenté à peu près successivement depuis 1833 jusqu'en 1847, comme si l'échelle de l'instrument s'était déplacée. D'une autre part, l'excursion annuelle de l'aiguille avait moins d'extension, comme si sa sensibilité avait diminué. On n'a pas, cependant, toujours fait usage de la même aiguille ni du même cheveu ; mais on peut supposer que les variations, sous l'effet de l'humidité, étaient moins sensibles à une époque qu'à une autre.

Quand on estime les résultats obtenus par groupes de cinq années, on s'aperçoit mieux que l'échelle a légèrement remonté et a donné des valeurs plus grandes. Le *maximum* s'est manifesté généralement en décembre ; mais, pour une des périodes, il s'est placé en janvier. Quant au *minimum*, il est arrivé en mai avec une tendance à se rapprocher de juin et de juillet.

Si l'on prend les valeurs de décembre et de mai, ainsi que les valeurs *maxima* et *minima* des trois périodes quinquennales, on a

Périodes quinquennales.	Décembre.	Mai.	Maximum.	Minimum.
1833-37	84,4	65,3	85,8	65,3
1838-42	86,6	68,0	86,6	69,0
1843-47	90,6	70,0	90,6	73,6
MOYENNE des 15 années.	87,3	70,1	87,6	70,0

On voit que les *maxima* et *minima* diffèrent très-peu des valeurs données par les mois de décembre et de mai. La marche de l'humidité paraît avoir des rapports intimes avec celle de la végétation ; quand le feuillage n'existe plus, l'humidité de l'air est la plus forte, et elle a la moindre valeur, au contraire, à l'époque où la végétation est dans toute son activité.

Si l'on prend ensuite les valeurs données par dix-huit années d'observations faites au *psychromètre* d'August, on trouve des résultats analogues : le *minimum* tombe encore au mois de mai ; et le *maximum* arrive en décembre. Ainsi, d'après les moyennes des trois périodes quinquennales depuis 1843 jusqu'en 1857, on a les résultats suivants, en abandonnant les trois années qui précèdent ces périodes :

Périodes quinquennales.	Décembre.	Mai.	Maximum.	Minimum.
1845-47.	88,6	64,4	88,6	64,4
1848-52.	88,5	59,7	88,5	59,7
1853-57.	89,6	67,9	89,6	65,8
Moyenne des 15 années.	88,9	63,7	89,0	65,5

Les résultats du *psychromètre* s'accordent donc avec ceux de l'*hygromètre*, et montrent que l'époque du moins d'humidité de l'air arrive au mois de mai : pour la plus grande humidité, le mois de décembre l'emporte un peu sur le mois de janvier.

Si l'on considère ensuite la tension de la vapeur d'eau de chaque mois, d'après les indications du *psychromètre*, on trouve, pendant ces mêmes quinze années, depuis 1843 jusqu'en 1857, que le *maximum* s'est présenté en août et le *minimum* en janvier. On a :

Périodes quinquennales.	Sept.	Janvier.	Maximum.	Minimum.
1845-47.	11,96	5,50	11,96	5,30
1848-52.	12,40	5,39	12,40	5,39
1853-57.	12,48	5,89	12,60	5,55
Moyenne des 15 années.	12,28	5,59	12,32	5,57

Ainsi, le mois d'août présente la tension d'eau la plus forte, tandis qu'au contraire janvier a eu la tension la moins forte, pendant le même espace de temps de 1843 à 1857.

Si nous donnons, dans un même tableau, l'état de l'*hygromètre* et celui du *psychromètre*,

en ayant soin d'y joindre les valeurs des tensions de la vapeur, d'après les indications du psychromètre, nous trouvons :

MOIS.	HUMIDITÉ DE L'AIR à midi.		DIFFÉRENCE entre les 3 valeurs par séries.	TENSION moyenne de la vapeur d'eau à midi.	TENSION MOYENNE de la vapeur d'eau à midi.				TEMPÉRAT. moy. — 1855-57.			
	HYGROMÈTRE. — 1855-57.	PSYCHROMÈTRE. — 1852-57.			1850-52.	1853-57.	1858-59.	1859-61.				
Janvier	87,6	87,4	- 0,2	5,57	5,48	5,50	5,59	5,60	9,5			
Février	81,6	84,5	+ 2,9	5,68	5,67	5,30	6,13	5,53	5,4			
Mars	76,7	72,9	+ 3,8	5,52	6,27	5,50	5,92	5,74	5,3			
Avril	72,6	66,1	+ 6,5	7,07	6,62	7,42	7,04	7,91	9,1			
Mai	70,1	63,7	+ 6,4	8,78	8,76	8,58	8,24	8,93	15,5			
Juin	71,9	64,4	+ 7,5	10,91	10,61	11,31	10,44	11,26	17,2			
Juillet	72,1	63,4	+ 8,7	11,63	11,51	11,29	11,23	12,60	18,5			
Août	72,2	68,6	+ 3,7	12,46	12,35	11,96	12,46	12,48	18,1			
Septembre	77,5	72,5	+ 5,0	10,95	11,20	10,51	11,15	11,08	15,6			
Octobre	82,5	80,7	+ 1,8	9,12	8,78	8,88	9,02	9,90	11,0			
Novembre	85,6	85,5	+ 0,1	6,61	6,77	7,20	8,00	6,55	6,5			
Décembre	87,2	88,6	- 1,4	6,05	5,79	5,48	6,41	5,75	5,5			
ANNÉE	78,66	76,16	+ 2,50	8,43	8,44	8,28	8,41	8,56	10,3			

On remarquera que la tension moyenne de la vapeur d'eau, pour l'heure de midi, est peu sujette à varier, et que chaque mois conserve une valeur individuelle presque constante d'année en année. Ainsi, c'est pendant le mois d'août que la tension de la vapeur a eu, à peu près constamment, sa valeur la plus forte. C'est, d'une autre part, aux mois de janvier et de décembre que la tension était la plus faible : les mois voisins, février et mars, avaient néanmoins des valeurs qui s'en écartaient peu. Les deux nombres *maximum* et *minimum* sont 12,46 et 5,37, dont le rapport est 2,24 à 1; c'est-à-dire que la tension moyenne de la vapeur d'eau, pendant le mois d'août, est plus que double de ce qu'elle est en janvier ou pendant l'un des mois d'hiver. On reconnaît facilement que cette tension moyenne est en relation avec les valeurs de la température.

Quant à la *variation diurne* de l'humidité de l'air, on pourra s'en former une idée assez précise à l'inspection des tableaux nos 20, 21 et 22 que nous donnons ci-après. Les deux premiers indiquent l'état de l'humidité de l'air, à Bruxelles, pour les différentes heures du jour et de la nuit, pendant les six années de 1842 à 1847, d'après l'hygromètre de Saussure d'une part, et d'après le psychromètre d'August de l'autre; le troisième tableau

fait connaître, d'après le dernier instrument, l'état de la tension de la vapeur contenue dans l'air pendant les mêmes années et pour les mêmes heures.

En consultant l'hygromètre, le moins d'humidité de l'air, pendant le cours de l'année, se manifeste vers 2 heures après midi; ce point se rapproche de 4 heures en été, et de midi en hiver. Pour le plus d'humidité, l'instant arrive généralement un peu après 4 heures du matin; mais il se présente plus tôt en été et plus tard en hiver.

Le psychromètre d'August donne à peu près les mêmes indications, mais elles sont mieux accusées; l'instrument est en effet plus sensible.

L'hygromètre et le psychromètre s'accordent à montrer également que la moyenne humidité du jour arrive vers 9 heures du matin; et, quand on fait la distinction des mois, cette moyenne humidité se présente à 9 heures aux époques des deux équinoxes; elle se rapproche de 10 heures pendant que le soleil est au-dessous de l'équateur, et de 8 heures, quand il se trouve au-dessus de ce plan.

L'humidité du jour atteint son second état moyen vers 7 heures du soir: et, si l'on fait la distinction des mois, cette moyenne se présente une heure plus tôt en hiver et une heure plus tard en été.

La quantité d'humidité est donc complètement en rapport avec la marche du soleil.

Quant à la tension de la vapeur d'eau contenue dans l'air, elle est en général à son état moyen vers 8 heures du matin et après 9 heures du soir. Le *maximum* se présente entre 1 et 2 heures de l'après-midi et le *minimum* entre 4 et 6 heures du matin; mais si l'on considère les effets mensuels, on trouve des nombres trop indécis, même après six années d'observations, pour pouvoir préciser la marche de ces termes extrêmes.

5. FORCE ET DIRECTION DES VENTS.

Dès l'origine de l'Observatoire, la direction des vents fut observée attentivement, quatre fois par jour, d'après la marche des nuages. A cette indication obtenue directement pour les régions supérieures, on joignit, en 1842, l'observation des courants d'air, enregistrés au sommet de l'Observatoire au moyen de l'anémomètre d'Osler. Ces valeurs étaient recueillies d'une manière continue, mais on se bornait à donner les résultats d'heure en heure; et, plus tard, de deux en deux heures seulement, en indiquant à la fois la direction des vents et leur intensité, à la hauteur d'une des tourelles, près de laquelle l'anémomètre est établi.

On avait donc à la fois la direction des courants d'air à deux hauteurs différentes; l'une sur le point le plus élevé du bâtiment, l'autre dans la région des nuages. Nous verrons bientôt que ces directions ne sont pas tout à fait les mêmes, et qu'en général les différences d'élévation y introduisent des distinctions assez notables.

Variations annuelles. — Commençons par les vents qui règnent à la hauteur des nuages. Nous remarquerons d'abord que les observations étaient faites régulièrement quatre fois par jour, excepté les dimanches et les fêtes. Une régularité moins grande semble s'être établie vers le temps où les observations horaires des instruments magnétiques commencent; leur nombre, à partir de 1843, ne fut plus guère que les deux tiers de ce qu'il était primitivement. Pendant les dix premières années, en effet, lorsque l'absence des nuages, un ciel uniformément couvert, ou bien un brouillard épais ne permettaient pas de juger de la direction des courants supérieurs, on y suppléait à l'aide des indications fournies par une girouette ou par la fumée d'une haute cheminée. Mais, plus tard, on n'a plus compris, dans ce tableau, que les seules indications données par les nuages, parce que l'anémomètre d'Osler, placé en 1842, annotait d'une manière continue la direction des courants inférieurs. Cela explique la diminution, à partir de cette époque, du nombre total donné dans la dernière colonne; néanmoins ce nombre redevint plus fort en 1851.

Voici les déterminations qui ont été recueillies, de cinq en cinq ans, par l'indication des courants supérieurs, d'après l'observation directe.

RÉGIONS du ciel.	DIRECTION DU VENT d'après les nuages.					18 ANS.		DIRECTION DU VENT d'après l'anémomètre.		18 ANS.	
	1832-37.	1838-43.	1843-47.	1848-53.	1853-57.	1832-37.	1838-43.	1843-47.	1848-53.	1853-57.	1858-63.
N	246	130	202	138	170	282	175	90	70	347	
NNE	255	141	178	160	291	1631	137	167	222	536	
NE	041	541	155	241	223	1001	168	204	173	544	
ENE	206	491	194	268	511	1470	270	171	249	690	
E	262	407	247	180	160	1238	358	217	193	768	
ESE	71	104	69	79	149	465	134	194	305	621	
SE	150	172	62	51	94	539	150	143	98	271	
SSE	125	119	79	58	137	510	125	125	171	419	
S	243	196	176	117	161	915	287	195	179	659	
SSO	402	560	335	555	576	2074	595	439	582	1406	
SO	1293	795	534	690	710	4033	630	879	666	2174	
OSO	557	781	654	840	1074	5886	561	657	755	1073	
O	645	840	680	689	407	2512	555	285	195	614	
ONO	335	535	565	587	571	1733	265	322	244	681	
NO	395	377	215	265	251	1209	185	220	145	560	
NNO	215	151	156	222	272	1010	118	117	124	359	
TOTAL.	6401	5649	4189	4706	5456	26392	4219	4528	4565	12012	
L'ANNÉE . . .	1280	1128	858	941	1091	1056	844	866	875	861	

Si l'on consulte la direction des vents d'après les nuages, l'inspection de ce tableau met en évidence un *maximum* annuel bien prononcé, qui se manifeste particulièrement entre le SO. et l'OSO. : c'est le vent dominant à Bruxelles.

La direction opposée du ciel, entre le NE. et l'ENE., offre un second *maximum*, mais beaucoup moins prononcé que le premier.

Les *minima* se trouvent à peu près à égale distance de ces deux *maxima* très-sensibles; ils offrent également une différence entre eux : celui du N. a une valeur plus grande que celui du SSE.

Si l'on prend la moitié du ciel comprise entre le NNE. et le SSO. d'une part; et, de l'autre, la partie opposée du ciel, comprise entre le SSO. et le NNE., on trouve, pour la fréquence, que le nombre des vents de ces deux régions est à peu près dans le rapport de 18553 à 8057. Les vents, soufflant de la région occidentale du ciel, sont par conséquent plus qu'en nombre double de ceux qui soufflent de la région opposée; et le rapport est à peu près le même pour deux vents quelconques opposés dans le ciel. Le nord et le sud semblent faire exception; le rapport est moins grand.

Si l'on considère les vents qui règnent dans la région inférieure, et qui ont été constatés depuis 1842 au moyen de l'anémomètre d'Osler, on trouve, pour la fréquence, à peu près les mêmes valeurs que les précédentes : le *maximum* se présente encore entre les directions opposées de l'OSO. d'une part, et de l'ENE. de l'autre.

Les *minima* viennent du N. et du SE.; les directions opposées, pour ce qui concerne la fréquence des vents, sont à peu près les mêmes : il semblerait seulement qu'en se rapprochant de la terre, les courants changent un peu, et se dirigent, comme s'ils venaient de points plus rapprochés du sud.

Variations mensuelles. — En considérant l'influence des *mois* sur la direction des vents, on trouve quelques différences dont il sera bon de tenir compte. Les directions des vents dans les régions supérieures de l'atmosphère ont été observées directement, depuis l'origine de l'Observatoire; et, dans la partie inférieure de l'atmosphère, comme nous l'avons fait remarquer déjà, elles n'ont été inscrites par l'anémomètre d'Osler que depuis 1842.

Or, on trouve que, dans le haut de l'atmosphère, le *maximum*, pendant le cours entier de l'année, s'est maintenu assez constamment au SO., en déviant un peu vers l'ouest pendant les mois d'été; aux mois d'avril et de mai, cependant, le courant passe vers la partie opposée du ciel et souffle plutôt du NE. (tableau n° 25).

La prépondérance du vent SO. se fait remarquer aussi dans les couches inférieures de l'atmosphère, d'après les indications de l'anémomètre, et l'on voit un petit écart vers l'OSO. aux mois de juin et de juillet : mais les vents de la partie opposée du ciel, quoique plus

nombreux au printemps, ne le sont jamais autant que les vents de sud-ouest; les *minima* aussi sont moins prononcés (tableau n° 24).

On peut donc conclure delà qu'en passant vers les régions inférieures, les mutations des vents restent à peu près les mêmes. Dans les régions supérieures, qui sont celles des nuages pour nos observations directes (tableau n° 23), le *maximum* annuel se trouve représenté par 5318, tandis que les deux *minima* voisins n'ont pour valeurs que 514 et 706; et le deuxième *maximum* opposé est de 1678. le *maximum* SO et le *minimum* ESE. sont dans le rapport numérique de 11 à 1 environ.

Quand on prend les courants près de la terre, et qu'on les observe à l'aide des girouettes, on trouve, pour les deux *maxima*, 16337 et 6275 (tableau n° 24); et, pour les *minima*, 2661 et 2390 au SSE. et au NNO. Le rapport du plus grand de ces nombres au plus petit, est de 16337 à 2390, ou de 6 à 1 à peu près, il n'est donc que la moitié de celui trouvé précédemment par les nuages.

L'anémomètre d'Osler donne le moyen d'estimer, avec assez d'exactitude, l'intensité relative des vents; à partir de 1830, on a même pris la précaution d'en déterminer la valeur absolue par des expériences; M. l'ingénieur Beaufort, qui se trouvait alors comme aide à l'Observatoire, fit les expériences et les calculs. D'une autre part, dans un mémoire sur la *corrélation des hauteurs du baromètre et de la pression des vents*, inséré dans le tome XXVI des *Mémoires couronnés et des savants étrangers de l'Académie royale de Belgique*, M. Montigny s'est servi des observations faites à l'Observatoire avant cette époque, et a réduit en kilogrammes les intensités relatives correspondantes aux années 1842-1849; nous donnerons plus loin ces deux séries de résultats. On remarquera, d'après les nombres que nous présentons, pour les seize années depuis 1842 jusqu'à la fin de 1837 (tableau n° 8), que le *maximum* s'est manifesté de décembre à janvier et le *minimum* six mois après, vers juin et juillet. Cependant un *minimum* exceptionnel se déclare en septembre, qui est un mois remarquable dans notre pays. Le rapport du *maximum* au *minimum* est de 258 à 151, si l'on compare décembre à juin; et de 258 à 122 ou de 2 à 1, si l'on compare décembre au mois tout exceptionnel de septembre.

Les variations *annuelles* de la force du vent sont très-sensibles aux différentes époques : aussi faut-il au moins seize années d'observations pour se faire une idée un peu exacte de leur marche pendant les différentes saisons (tableau n° 8). On pourra reconnaître également que les variations sont très-sensibles dans le jour, d'après les tableaux n° 23 et 26 que nous donnons plus loin pour indiquer les variations diurnes de l'intensité du vent.

Variations horaires. — Le placement de l'anémomètre d'Osler, à la fin de 1841, permit de commencer, dès l'année suivante, des observations horaires sur la direction et la force du vent. Ces observations, qui s'inscrivent d'une manière continue, ont été recueillies.

d'après la valeur moyenne, d'heure en heure pendant cinq années; et, plus tard, de deux en deux heures seulement.

On pourra voir, à l'inspection de la première série d'observations, faites d'heure en heure pendant les cinq années de 1842 à 1846 (tableau n° 25), que l'intensité a suivi une marche périodique extrêmement régulière, en passant d'une année à l'autre. De minuit à 2 heures du matin, l'intensité du vent présente un *minimum*; sa valeur croît très-légèrement jusqu'à 6 heures; puis elle augmente sensiblement, et à midi, elle atteint son *maximum*. Cette dernière quantité est au *minimum* dans le rapport de 0,58 à 0,32. L'intensité du vent diminue ensuite; et, à l'instant de la nuit tombante, il lui reste peu de chemin à parcourir pour arriver à son *minimum*, qui se présente, comme nous l'avons dit, de minuit à une heure.

D'après la seconde série, pendant les années de 1847 à 1852 inclusivement (tableau n° 26), les observations, avons-nous dit, n'étaient recueillies que de deux en deux heures. On voit encore que, de 8 heures du soir à 6 heures du matin, l'agitation de l'air était au point le plus faible, et à peu près uniforme: seulement vers le milieu de la nuit. la courbe avait plutôt un petit mouvement en sens inverse de celui que présentait la courbe des cinq années précédentes; pour le reste, sa marche était la même et le *maximum* était atteint vers midi.

On peut donc avancer que, pendant la durée des nuits, le vent garde, toutes choses égales, une intensité à peu près uniforme et régulière: il s'élève ensuite et s'abaisse en même temps que le soleil.

Si nous considérons l'influence des mois sur les effets de la variation horaire, nous verrons que le *maximum* n'a pas une valeur tout à fait constante; pendant les mois les plus froids, il arrive un instant avant midi, et, au printemps, quelque temps après: mais plus généralement il arrive à midi même (tableaux n° 26 et 28).

Le rapport pour la variation d'intensité des vents, entre minuit et midi, est à peu près de 2 à 3 en hiver; tandis qu'il est de 1 à 2, en été (tableau n° 28).

La durée des nuits d'été diminue la période des variations dans sa longueur et dans son amplitude.

L'effet de la période *annuelle* est surtout sensible pendant l'hiver: l'air est plus agité pendant cette saison (tableau n° 26); cependant il se présente deux *maxima* pour les deux mois placés à son commencement et à sa fin, c'est-à-dire pour novembre et mars. Le *minimum* semble tomber plutôt en septembre qu'en juin ou avril. Le nombre qui représente la somme des variations diurnes en septembre est 4143, tandis qu'il est 7235 et 7204 pour les mois de mars et de novembre. Du reste, la courbe qui indiquerait les variations diurnes de l'intensité du vent selon les mois, n'aurait pas une marche bien uniforme.

En prenant les résultats observés de 1847 à 1852, on trouve une courbe à peu près analogue (tableau n° 26). L'air se montre également plus agité pendant l'hiver que pendant toute autre saison; on ne trouve ici qu'un seul *maximum* qui arrive en février. La courbe prend une forme plus régulière et semble exprimer mieux les résultats généraux qu'on ne pourrait l'attendre du nombre des observations; le *minimum* tombe en mars ou en septembre.

Les tableaux précédents montrent donc que des observations de cinq ou six années ne sont pas tout à fait suffisantes pour bien caractériser la nature de la courbe qui indique en général les variations de l'intensité du vent. On peut reconnaître cependant, d'après l'un et l'autre tableau, que la force du vent est plus grande en hiver qu'en été, et qu'en dehors du *minimum* annuel, il existe un *minimum* accidentel très-prononcé pour le mois de septembre, qui ne se lie pas à la ligne des variations annuelles.

Le tableau n° 27 nous montre aussi que, pendant les années de 1842 à 1846, le *maximum* pour le vent dominant d'OSO au S, se présentait plutôt dans la matinée; et que celui du nord et des régions voisines soufflait dans l'après-midi.

6. NOMBRE DE JOURS DE PLUIE, DE GRÊLE, DE NEIGE, ETC.

La quantité d'eau qui tombe annuellement sur la terrasse de l'Observatoire peut s'estimer à 715^{mm},81. Pendant les sept premières années, on ne faisait pas la distinction de l'eau tombée sous forme de pluie et de l'eau tombée sous forme de glace ou de neige: ce n'est que pendant les dix-huit dernières années que cette distinction a été faite, et l'on a compté moyennement 666^{mm},40 de pluie, et 56^{mm},41 de neige ou de grêle. Le rapport entre les quantités d'eau sous forme liquide et solide est donc de 12 à 1 environ.

Cette valeur a varié assez sensiblement: ainsi, en 1852, il est tombé 889^{mm},10 d'eau; tandis qu'en 1857 il n'en a été recueilli que 458^{mm},52, ce qui forme à peu près la moitié.

Pendant cette même année 1857, on a compté le moins de jours de pluie, de neige et de grêle; ce nombre a été 154, tandis qu'on en compte 194 terme moyen, et 225 au plus. Les extrêmes, pour les jours où il est tombé de l'eau, sont donc comme 154 à 225, ou comme 3 à 4. Ainsi, bien que la quantité d'eau tombée puisse varier assez sensiblement, le nombre de jours de chutes d'eau change très-peu. Parmi ces jours, nous avons rangé tous ceux qui ont donné les quantités d'eau, même les plus faibles: il suffisait de pouvoir constater leur existence à l'udomètre.

Il a été difficile de distinguer d'une manière précise le nombre de jours pendant lesquels il est tombé de la pluie, de la neige ou de la grêle, parce que ces chutes pouvaient avoir

lieu pendant un anême jour, et quelquefois pendant une même heure. En faisant la distinction, on trouve moyennement par an 182 jours de pluie, 10 de grêle et 24 de neige. Le nombre des jours où il tombe de la grêle est donc très-limité; en 1833, on n'en a compté que 3, et, en 1834, on en a marqué 18.

Les gelées sont assez fréquentes dans nos climats; d'après 25 années d'observations, leur nombre a été moyennement de 54 par an. On n'en a marqué que 21, en 1834; mais, il y en avait 81 en 1833; c'est l'année aussi qui a donné le plus de jours de neige (49).

Le nombre de jours de tonnerre est assez limité; on n'en compte guère plus de 15 par an, et le *maximum* a été de 25 (pendant l'année 1846). Peut-être doit-on cet état de choses au voisinage de la mer; dans l'intérieur des terres, le rapport est parfois beaucoup plus considérable, comme nous aurons occasion de le voir en parlant de l'électricité de l'air.

Les jours de brouillard varient sensiblement en nombre: ainsi, pendant les quatre premières années, nous n'en comptons annuellement que 19 à 27 par an. Ce nombre peut avoir été trop faible; je n'habitais pas encore l'Observatoire que l'on achevait de construire, et des observations ont pu me manquer, surtout pour les brouillards qui se forment vers la naissance du jour; ce sont en général les plus nombreux. Après cette époque, le *minimum* a été observé en 1848; cette année a donné 38 brouillards, tandis que 1842 en a présenté jusqu'à 118: la moyenne des vingt-cinq années donne le nombre 58.

D'une autre part, on a compté annuellement 42 jours de ciel entièrement couvert; ce nombre en 1833 s'est élevé à 65, et parfois il descend à 22 seulement, comme en 1847. C'est pendant les mois d'hiver que l'on rencontre plus spécialement la tendance qu'offre le ciel à conserver le même aspect. Les jours entièrement sans nuages sont peu fréquents dans nos climats, et c'est encore pendant les jours d'hiver qu'on peut les rencontrer le plus souvent. On n'en compte guère que 11 par an, mais ce nombre peut s'élever à 30, comme en 1854; il peut aussi s'abaisser à 5, comme on l'a vu en 1839 et en 1854.

En ayant égard à l'état des nuages (tableau n° 10), et d'après les observations faites pendant vingt-cinq ans et quatre fois par jour, on compte, sur 1000 observations, 260 fois un ciel couvert, 169 fois des cumulo-strati, 136 fois des strati, 109 des éclaircies, 104 fois un ciel serein, 93 fois des cumuli, 42 fois des cirro-strati, 37 fois cirro-cumuli, 32 fois des cirrhi, et 16 fois seulement le nimbus.

Si nous considérons la période annuelle par rapport aux chutes d'eau, nous trouvons, pour les différents mois, une inégalité assez prononcée; on ne peut jager avec quelque certitude qu'en recourant aux résultats d'un grand nombre d'années. Il faut, encore ici, consulter les observations recueillies au moins pendant un quart de siècle. Nous voyons, en prenant les résultats observés de 1833 à 1837 (tableau n° 11), que septembre

présente une anomalie remarquable dans la série des mois; la valeur ne forme sans doute pas un *minimum*, mais il est évident qu'elle est bien moins considérable que ne l'exigerait la continuité des nombres. Si l'on a égard à cette anomalie, on trouve, entre le *maximum* des pluies qui sont tombées au mois d'août, et le *minimum* à six mois de distance entre février et mars, le rapport de 75^{mm},34 à 48^{mm},17, ou de 3 à 2 à peu près.

Ainsi, à partir de mars, la quantité d'eau tombée va en croissant, jusqu'au mois d'août; puis cette quantité diminue pendant le reste de l'année. On remarquera cependant que le mois de septembre, qui semblerait devoir appartenir à l'époque *maximum* des pluies, forme exception, comme nous l'avons dit.

Les quantités de pluie tombées par mois sont extrêmement variables; ainsi, le mois de mai 1855 n'a donné que 1^{mm},02 d'eau, tandis que le mois d'août 1850 a donné 206^{mm},39: le rapport serait ici comme 1 est à 200. Pour mieux permettre d'apprécier cette irrégularité, nous donnerons dans le tableau suivant les deux valeurs extrêmes pour chaque mois, en même temps que la valeur moyenne.

1833-1887. — MOIS.	PLUIE moyenne tombée par mois.	MAXIMUM.	MINIMUM.	DIFFÉRENCE.
Janvier	56,52	114,07	4,65	110,04
Février	49,55	99,64	15,14	78,50
Mars	48,17	133,46	5,16	128,50
Avril	51,39	100,55	10,44	94,01
Mai	57,64	138,70	1,01	134,66
Juin	65,13	179,96	94,60	155,37
Juillet	66,18	140,94	11,79	129,09
Août	75,34	206,50	17,77	188,69
Septembre	59,91	105,96	6,84	97,60
Octobre	68,02	179,87	94,84	146,35
Novembre	61,03	128,91	7,95	120,96
Décembre	56,15	139,37	4,97	137,50
L'ANNÉE	713,81	889,10	458,52	430,58

Pendant vingt-cinq années, il ne s'est donc pas présenté un seul mois sans pluie: il est vrai qu'en 1855 la quantité d'eau tombée pendant le mois de mai a été extrêmement faible. Au contraire, au mois d'août 1850, elle s'élevait à 206^{mm},39, et formait plus du quart

de la quantité qu'on peut recueillir en une année. La différence du *maximum* et du *minimum* de chaque mois s'accorde encore à montrer que la quantité d'eau tombée croît comme les ordonnées d'une espèce de sinusoïde jusqu'au mois d'août pour décroître ensuite jusqu'en février, placé six mois plus loin. La durée des pluies suit une loi totalement inverse comme nous l'avons montré dans le chapitre des pluies du *Climat de la Belgique* : c'est en février et mars que les pluies continues sont les plus longues et en été qu'elles sont les plus courtes.

Quant à l'anomalie que présente septembre, elle se constate en jugeant des quantités de pluie soit par les moyennes mensuelles, soit par la différence des *maxima* et des *minima* de chaque mois.

Pour ce qui concerne les heures de pluie pendant le jour, on pourra consulter, dans l'ouvrage sur le *Climat de la Belgique*, tome II, ce qui a été dit à ce sujet. On verra que c'est de midi à 3 heures que les pluies commencent le plus fréquemment, quelle que soit la saison. Cependant cette loi est plus prononcée pour l'été que pour l'hiver, et c'est à peu près à douze heures de distance, ou de minuit à 2 heures du matin, que se présente le *minimum*. De midi à minuit, la prépondérance des pluies est très-manifeste, tant pour le nombre que pour le produit.

Pendant l'hiver, la pluie élève la température normale de deux degrés; elle l'abaisse d'un peu plus d'un demi-degré au printemps. L'abaissement subsiste encore, bien qu'un peu moindre, en été; puis la température normale est encore dépassée d'un demi-degré en automne. Les pluies en général ne produisent qu'une légère élévation de température qui, sur les résultats annuels, ne dépasse pas 0°,43. C'est un point que nous avons examiné avec quelques détails dans l'ouvrage susmentionné.

Il est remarquable que la quantité d'eau qui tombe sur la terrasse de l'Observatoire, diffère assez sensiblement de celle qu'on obtient sur le sommet d'une des tourelles. Pour la comparaison qu'on se proposait de faire, l'eau est recueillie dans deux udomètres absolument semblables et de mêmes dimensions : elle tombe dans des entonnoirs surmontés d'un tube cylindrique vertical, afin d'éviter les pertes quand il neige ou qu'il grêle. La quantité d'eau qui tombe en plus, sur la plate-forme de l'Observatoire, est d'un cinquième, bien que la différence de hauteur ne soit que de 18 mètres. Malgré quelques écarts accidentels qu'on peut remarquer dans les nombres du tableau n° 30, on voit que la différence est plus grande en hiver et plus petite en été. On recueille, sur la terrasse, près de la moitié en plus durant les mois froids; ce surplus n'atteint pas $\frac{1}{5}$, pendant les mois chauds. La différence peut tenir en partie à la lenteur avec laquelle tombent les pluies d'hiver, et à l'évaporation moins forte, qui se fait sur la terrasse. Il peut arriver aussi que, pendant les chutes de neige, les flocons soient enlevés avec plus de facilité par-dessus les bords du récipient

par les courants d'air, qui sont plus actifs au sommet des tourelles. Quoi qu'il en soit, les quantités d'eau sont très-inégales aux différentes époques de l'année, mais surtout pendant l'hiver.

7. SÉRÉNITÉ DU CIEL, INDICATION DES NUAGES, JOURS DE TONNERRE.

Depuis 1854, on a indiqué soigneusement, quatre fois par jour, l'état des nuages et la sérénité totale du ciel (tableau n° 10). L'on n'a pas eu égard à la partie plus ou moins découverte, comme dans un des tableaux suivants, où 0 répond à un ciel entièrement couvert, et où le chiffre 10 représente, au contraire, un ciel entièrement serein (tableau n° 15). Les nombres compris entre 0 et 10 expriment, selon leurs valeurs, les portions plus ou moins grandes des éclaircies.

Par le premier tableau, on voit que sur 1000 observations, faites quatre fois par jour au moins, on en a compté 260 où le ciel était entièrement couvert, et 104 seulement où il était entièrement serein.

Mais si l'on estime de combien la surface du ciel était découverte, on trouve, d'après 16 années d'observations faites de 1842 à 1857 (tableau n° 15), qu'on a vu moyennement le tiers du ciel, c'est-à-dire 3,3 sur 10. Cette valeur est assez exacte, car depuis 1843 jusqu'en 1857, le plus grand et le plus petit nombre, en abandonnant la première année de 1842 comme moins sûre, ont donné 4,0 et 2,7 pour limites extrêmes. Les mois, pour la sérénité du ciel, se sont succédé dans l'ordre suivant : septembre 4,3; mai, juin, août, 4,1; juillet, 3,9; avril, 3,8; mars, 3,6; octobre, 3,3; décembre et février, 2,8; novembre 2,7; et janvier, 2,6 seulement. On voit donc que c'est en hiver que le ciel était le moins découvert, qu'il s'éclaircissait en se rapprochant de l'été; mais le mois de septembre se distinguait par sa sérénité plus grande, tandis que le mois de juillet était dans un état contraire. On peut voir, par ce tableau ainsi que par les précédents, que ces deux mois de septembre et de juillet font généralement exception; l'un se trouve porté au-dessus de la moyenne tandis que l'autre reste au-dessous.

Les jours d'orages, d'après les nombres constatés depuis un quart de siècle, ont été pour Bruxelles d'environ quinze par an. Ce nombre se trouve vérifié par l'observation des autres villes du royaume, telles que Louvain, Gand, Alost, Liège, Saint-Trond, Namur, Stavelot, etc. Il paraît cependant qu'il varie parfois d'une manière assez sensible; pendant l'année 1787, on lit qu'on a compté jusqu'à 56 jours d'orage; et, en 1832, le nombre a été tout à fait exceptionnel dans une partie du pays. A Saint-Trond, en effet, on a compté jusqu'à 64 orages; et les localités voisines, surtout vers Namur, ont été également surchargées, bien que Bruxelles ait à peine ressenti cette anomalie.

8. TABLEAUX GÉNÉRAUX DE LA MÉTÉOROLOGIE.

La météorologie fait surtout connaître les changements que produisent dans l'atmosphère les variations des saisons et celles des heures du jour. Nous sommes loin de prétendre assurément que la science en soit venue au point de constater tous les phénomènes dépendants de la succession périodique des temps; mais nous possédons au moins les moyens de déterminer approximativement quelques-unes des variations principales. Nous avons essayé de montrer en quoi les notions actuelles sur la composition de l'atmosphère pourraient nous induire en erreur, si nous voulions les suivre trop exclusivement. Cependant, lorsqu'une science, telle que la météorologie, est près de son berceau, il vaudrait mieux se rattacher aux connaissances acquises que de rejeter le tout sans examen.

Considérons d'abord les modifications que les *saisons* font subir aux différents éléments que nous sommes habitués à observer dans l'atmosphère. Mais, pour nous en former une idée un peu précise, il sera bon de nous rappeler avant tout la marche de l'astre qui règle leur succession (1).

Les jours de juin, dans nos climats, sont plus que doubles en longueur des jours de décembre; leur rapport est d'environ $16^h\ 23^m$ à $7^h\ 33^m$. Ainsi, vers le solstice d'été, le soleil est sur l'horizon pendant plus des deux tiers du jour; tandis que, vers le solstice opposé, il n'y paraît pas même pendant la moitié de ce temps. D'une autre part, le soleil, à l'heure de midi et au solstice d'été, s'élève à une hauteur de plus de 74° ; tandis qu'au solstice d'hiver, il n'atteint pas à plus de $27^\circ\ \frac{1}{2}$.

Si nous tenons compte de cette double inégalité, et si nous comparons la *température moyenne* de juillet à celle de janvier, nous trouvons que dans nos climats, ces termes extrêmes sont dans le rapport de $18,5$ à $2,5$; en les estimant à l'ombre, et dans leurs valeurs moyennes. Un retard d'un mois s'observe ici entre les deux hauteurs extrêmes du soleil et leurs effets thermométriques; il provient de ce que la chaleur qu'accusent nos thermomètres ne nous provient pas directement du soleil, mais qu'elle est plutôt celle de l'atmosphère, qui a exigé un temps plus ou moins long pour s'échauffer.

Il faut pour obtenir la température directe, employer d'autres moyens plus précis; il faut se servir soit de l'actinomètre d'Herschel, soit du péribéliomètre de Pouillet, soit d'autres instruments qui puissent constater immédiatement la chaleur transmise par le soleil. Nous pourrions y recourir bientôt: bornons-nous à mesurer pour l'instant, au moyen du ther-

(1) Ce sujet a été traité avec plus d'étendue et de développements, quant aux *Variations périodiques et non périodiques de la température*, dans un écrit que j'ai inséré dans le tome XXVIII des *Mémoires de l'Académie de Belgique*.

momètre, les effets de la température à l'ombre. Nous verrons, dans la partie qui suivra, les effets produits immédiatement par l'action directe du soleil, comme aussi les changements qu'y apportent les couleurs qui recouvrent la boule d'un thermomètre.

MOIS.	HAUTEUR du jour. — Le 11 de mois.	HAUTEUR de solaire.	TEMPERATURE — — 1855-57.	TEMPERATURE — — 1858-57.	TEMPERATURE — — 1859-57.	TEMPERATURE — — 1860-57.	TEMPERATURE — — 1861-57.	TEMPERATURE — — 1862-57.	TEMPERATURE — — 1863-57.	TEMPERATURE — — 1864-57.	TEMPERATURE — — 1865-57.
Janvier	5 22	29°40'	9,5	755,98	87,0	07,4	0,57	0,326	56,5	4	2,6
Février	9 30	38 3	3,4	55,89	01,0	84,5	5,68	0,310	49,5	0	2,8
Mars	11 45	48 36	3,5	56,00	76,7	73,9	5,88	0,185	48,3	15	3,6
Avril	15 45	60 31	0,1	55,00	73,0	66,1	7,07	0,151	51,5	18	3,8
Mai	15 25	69 50	15,5	55,78	70,1	88,7	5,74	0,145	87,7	35	4,1
Juin	10 25	74 0	17,3	56,57	71,3	64,4	10,01	0,151	65,1	56	4,1
Juillet	16 1	72 50	10,5	56,66	72,1	65,4	11,95	0,185	66,2	74	3,9
Août	14 33	65 0	18,1	56,53	73,5	68,6	13,40	0,136	75,5	71	4,1
Septembre	13 58	55 59	15,5	56,56	77,5	75,5	10,93	0,121	50,0	35	4,5
Octobre	10 45	49 34	11,0	84,08	82,5	86,7	9,12	0,175	68,0	13	3,5
Novembre	8 50	32 35	8,5	54,01	85,0	85,5	0,91	0,197	01,0	6	3,7
Décembre	7 55	27 35	3,5	57,92	87,3	88,0	5,68	0,358	56,2	3	2,8
L'année.	12 0	50 50	10,5	755 15	74,3	75,1	8,45	0,172	713,4	517	3,5

La colonne de notre tableau qui donne la marche du *thermomètre centigrade*, montre que l'atmosphère n'accuse guère qu'un mois après, les variations totales produites par le soleil. Les nombres indiqués dans cette colonne supposent au thermomètre une marche uniforme; mais ils ne peuvent être considérés que comme des moyennes des nombres réels, qui sont extrêmement variables surtout dans nos climats. Ainsi, l'on a vu, pendant le mois de janvier, et pendant le cours de 23 ans, que le thermomètre s'est élevé, une seule fois, jusqu'à + 13°5; tandis qu'une autre fois, il est descendu jusqu'à — 18°8: l'instrument a donc varié de 32°3, dans le cours de ce mois. Sa marche a varié plus encore pendant les deux mois suivants. Mais la variation est moindre en été et en automne: elle n'est guère que de 25 à 26 degrés; différence encore très-grande cependant, par rapport à d'autres climats plus modérés.

Ces grands écarts ne s'observent que rarement; ce sont plutôt les résultats moyens que nous aurons à considérer dans ce qui va suivre. Nous voyons sans difficulté que la différence de hauteur du soleil et la durée de son séjour au-dessus de l'horizon, surtout sous

l'influence des causes accidentelles, doivent modifier considérablement le rayonnement et la chaleur du jour. Le *maximum* de chaleur arrive un mois environ après le passage du soleil par le solstice d'été : de même le plus grand froid, par des causes semblables, arrive un mois environ après le solstice d'hiver.

Ce retard d'un mois sur les effets calorifiques que produit le soleil aux différentes époques de l'année, s'explique d'une manière facile, mais la valeur du retard ne peut être établie que par l'observation.

D'une autre part, les résultats de 23 années d'observations sur les hauteurs du *baromètre* ne nous permettent guère de constater de relation directe entre la marche de cet instrument, réduit préalablement pour les effets de température, et la succession des différents mois de l'année. Nous remarquons seulement un léger abaissement dans la hauteur du mercure pendant les deux mois qui suivent les équinoxes, sans que nous puissions assurer qu'il est dû aux mouvements d'équilibre qui s'établissent entre l'hémisphère boréal et l'hémisphère austral.

L'*hygromètre* de Saussure et le *psychromètre* d'August présentent pendant le cours de l'année une marche plus régulière. Ces deux instruments atteignent leur point *maximum* au mois de décembre, quand le soleil a sa plus faible déclinaison ; et ils s'accordent à manifester leur *minimum* au mois de mai. Cependant cette dernière valeur est de peu inférieure à celle de l'époque où la déclinaison du soleil est la plus forte ; il est à remarquer que, pendant les cinq mois d'avril à août, la hauteur reste à peu près la même.

Si l'on compare les valeurs des deux instruments précédents à celle du thermomètre, on verra qu'elles s'abaissent un peu pendant le printemps et qu'elles s'élèvent au contraire en automne par rapport aux valeurs qu'on leur supposerait. Il ne faut pas se hâter de conclure cependant qu'une force non spécifiée modifie celle que l'on croit exister. L'action de l'*hygromètre* dépend à la fois de la température de l'air et de l'humidité qui s'y trouve déposée.

La *tension* de la vapeur d'eau répandue dans l'atmosphère et accusée par le *psychromètre* d'August, présente, comme le thermomètre, un *minimum* au mois de janvier et un *maximum* au mois d'août. Les mouvements des deux instruments sont à peu près les mêmes.

L'*intensité des vents* marche parfaitement d'accord avec l'ordre des saisons ; c'est en janvier qu'elle est la plus forte et en juin qu'elle l'est le moins. Cependant le mois de septembre forme une exception, et présente une valeur moins grande que celle donnée par les autres mois de l'année : ce n'est pas la seule anomalie qu'il manifeste ; il offre aussi moins de pluies et plus de sérénité que son rang ne semble en assigner.

Pour l'ordre des *pluies*, août marche en première ligne : si on laisse de côté septembre

qui forme exception, les nombres décroissent ensuite à mesure qu'on s'en éloigne. La valeur moyenne des pluies, pendant le mois d'août, s'élève annuellement à 73^{mm},5; et pour mars et février, les deux mois qui en donnent le moins, on a 48^{mm},2 et 49^{mm},3 seulement.

Le nombre des *jours de tonnerre* suit également l'ordre des mois; le *maximum* arrive en juillet et le *minimum* en décembre et janvier, comme pour les températures, mais la différence des nombres est plus forte. En effet, sur un nombre total de 347 jours de tonnerre pendant vingt-cinq années, on en compte 74 au mois de juillet, et 3 à 4 seulement au mois de décembre et de janvier. Enfin, pour la *sérénité du ciel*, on trouve qu'elle est indiquée par la longueur des jours: le *minimum* tombe en janvier et le *maximum* en juin; les nombres 2,6 et 4,2 les représentent. Cependant, au mois de septembre, on a un *maximum* exceptionnel qui s'élève à 4,5 et qui semble tenir à la nature de ce mois remarquable aussi par moins de pluie et par moins d'intensité dans le vent.

Ainsi, qu'il agisse, soit immédiatement soit par des agents intermédiaires, le soleil, pendant les différents mois, fait ressentir activement son action sur les différents phénomènes météorologiques. On trouve un *maximum* et un *minimum* fortement prononcés, quand on considère les résultats moyens de chaque mois, et qu'on les prend en nombres assez grands pour éliminer les effets des causes accidentelles. Le baromètre semble faire exception dans cette marche régulière des différentes actions produites pendant le cours de l'année: c'est ce que nous reconnaitrons facilement, en examinant les modifications que fait naître la période diurne.

Les changements produits pendant les vingt-quatre heures qui composent la journée, ne peuvent être identiques, aux différentes époques de l'année: il faudrait donc les considérer séparément, mais on pourra se faire une idée générale de leur influence, en les considérant moyennement et en introduisant dans les résultats les variations que nous venons de reconnaître.

Effets des heures du jour (1842 à 1847).

HEURES.	TEMPÉRATURE centigrade.	BAROMÈTRE métrique.	HYGROMÈTRE de Saussure.	TEMPÉRATURE d'August.	VARIATION de la vapeur.	INTENSITÉ du vent.	ABSENCE du ciel.
Midi . . .	7,38	755,52	65,9	89,8	7,99	0,52	4,8
2 heures . .	7,58	55,58	95,5	91,4	7,79	0,55	4,8
4 — . . .	7,18	55,17	98,0	91,9	7,60	0,54	3,8
6 — . . .	7,65	55,37	98,0	91,4	7,76	0,57	3,4
8 — . . .	8,77	55,83	92,0	87,1	8,06	0,64	3,4
9 — . . .	0,5	55,72	90,5	85,5	8,16	0,50	3,5
10 — . . .	10,70	55,67	87,0	79,6	8,22	0,56	3,5
Midi . . .	12,03	55,49	84,5	74,5	8,30	0,58	3,4
1 heure . . .	"	55,50	84,5	73,4	8,32	0,67	3,5
2 — . . .	12,64	55,34	83,5	72,5	8,51	0,56	3,4
4 — . . .	12,90	55,14	84,4	75,5	8,39	0,47	3,0
6 — . . .	11,25	85,84	97,5	77,0	8,37	0,38	3,0
8 — . . .	9,01	55,50	93,3	84,5	8,18	0,54	4,4
9 — . . .	0,10	55,60	91,0	80,1	8,10	0,55	4,5
10 — . . .	8,85	55,68	94,7	87,4	8,02	0,29	4,7
MOYENN. FAITES.	0,68	755,05	90,0	85,4	8,07	0,49	3,6

Si nous fixons d'abord notre attention sur la *température*, nous trouvons qu'elle s'élève avant le lever du soleil, jusqu'après midi; puis, elle s'abaisse successivement. Le *minimum* se présente moyennement vers 4 heures du matin, et se place avant cette heure ou après, selon qu'on approche de l'été ou de l'hiver. C'est dire assez que les variations dépendent surtout de la présence du soleil au-dessus de l'horizon. Il en est à peu près de même du *maximum* qui arrive vers deux heures après midi, et se fait sentir plus tard ou plus tôt, selon l'époque de l'année.

Le *baromètre* semble influencé également; sa hauteur *minimum* se présente deux fois par jour, quatre heures après le passage du soleil au méridien supérieur ou inférieur; et deux fois il atteint son *maximum* deux heures avant ce passage, c'est-à-dire à dix heures du matin ou du soir. C'est donc bien évidemment l'heure du passage solaire qui détermine ces deux maxima et ces deux minima diurnes. La diversité de la longueur du jour

modifie ces instants des *maxima* et des *minima*, et ne rend que plus sensible l'action solaire.

Nous pouvons en conclure que cet effet se fait mieux sentir dans une période plus courte telle que le jour, que dans la durée d'une année. Il est donc d'autres causes plus efficaces que le soleil, qui déterminent les périodes du baromètre quand elles doivent se répartir sur de longs espaces. Nous savons, en effet, que l'action lunaire, par exemple, et que les temps secs ou humides ont une influence très-grande sur l'élévation ou l'abaissement du baromètre; mais, dans un intervalle aussi court que celui d'une demi-journée, l'effet solaire n'est pas suffisamment paralysé pour échapper à l'observation.

Cette période si courte de douze heures, permet donc de mieux saisir les effets dépendants du mouvement solaire : c'est dire assez que les variations de l'*hygromètre* et du *psychromètre* doivent également manifester leur période mieux encore que pendant le cycle de l'année; on trouve qu'ils atteignent tous deux leur *maximum* à 4 heures du matin, et leur *minimum*, à 2 heures de l'après-midi.

La tension de la vapeur atteint également son *minimum* à quatre heures du matin et son *maximum* entre 1 et 2 heures de l'après-midi. Ces effets sont plus ou moins médiats, ils exigent un certain temps pour se produire.

Quant à l'intensité du vent, son *maximum* se prononce à midi même, et son *minimum* à minuit. Pendant l'absence du soleil, sa force reste à peu près la même, et à l'heure de midi, elle se trouve à peu près double.

Il en est de même pour la *sérénité du ciel*; vers minuit sa valeur 4,8 est à peu près la moitié de 10, qu'on obtient pour un ciel entièrement découvert. Cette valeur diminue ensuite et atteint son *minimum* vers l'heure de midi, ou 1 heure : elle n'est plus alors que 3,4 ou plutôt 3,3; et se montre sensiblement différente de ce qu'elle est vers le milieu de la nuit : l'une indique la moitié d'un ciel pur, l'autre n'en est pas le tiers.

Les notions qui précèdent sur les variations introduites dans notre atmosphère, par les variations des années et des jours, sont absolument nécessaires pour apprécier les modifications qu'éprouve la terre à sa surface. C'est de cette dernière partie que nous allons nous occuper maintenant d'une manière plus spéciale, ainsi que des phénomènes moins apparents qui se passent dans le haut de notre atmosphère, que nous supposons soustraite à l'agitation des vents et aux réflexions des chaleurs solaires sur notre globe.

INTRODUCTION.

53

Humidité de l'air, d'après l'hygromètre de Saussure, à midi.

TABLEAU N° 3.

ANNÉES.	JANVIER.	FÉVRIER.	MARS.	AVRIL.	MAI.	JUIN.	JUILLET.	AOÛT.	SEPTEMB.	OCTOBRE.	NOVEMBRE.	DÉCEMB.	L'ANNÉE.
1833.	80,3	81,0	74,5	68,9	61,1	63,3	61,2	63,4	75,0	79,5	81,0	81,0	73,1
1834.	85,3	78,7	71,5	64,7	65,1	64,9	64,0	65,5	70,8	70,7	83,5	84,7	73,0
1835.	87,5	82,6	77,5	74,5	74,2	68,0	67,1	70,5	77,0	81,7	81,4	85,4	77,5
1836.	83,2	77,4	75,9	70,7	65,6	69,5	68,5	68,5	72,5	78,2	85,4	86,4	74,9
1837.	85,0	76,4	71,4	69,4	62,0	65,9	65,7	69,2	70,6	75,8	82,0	84,5	75,5
1838.	70,8	77,4	72,9	67,0	61,4	73,4	68,0	66,5	75,2	78,1	81,2	77,2	75,2
1839.	84,8	85,9	79,2	75,4	73,0	74,0	70,1	75,2	80,5	84,7	85,7	86,9	79,9
1840.	84,7	81,1	75,0	66,1	75,7	73,5	75,0	73,4	79,2	85,4	86,0	84,5	78,0
1841.	86,9	80,9	75,4	72,0	69,1	69,9	76,2	72,4	75,5	81,6	87,6	92,2	78,2
1842.	88,2	82,1	78,5	69,7	67,8	68,6	72,1	67,6	82,5	84,5	88,4	92,4	78,5
1843.	90,8	88,0	79,4	77,2	76,5	79,9	78,4	78,9	78,6	87,9	90,5	96,7	85,1
1844 (*)	91,1	"	"	"	75,4	70,1	76,2	76,8	77,9	82,0	"	93,5	80,0
1845.	91,9	85,4	81,6	80,8	80,6	75,7	79,1	80,9	81,2	84,9	87,8	90,1	85,2
1846.	88,1	85,5	79,5	76,2	70,0	69,6	72,4	72,0	70,9	86,5	80,2	92,2	80,1
1847.	90,5	87,8	81,1	85,5	79,5	82,8	80,7	85,5	87,9	80,1	89,5	87,5	85,4
1833-37. . . .	85,6	79,2	74,2	69,6	65,5	66,4	65,5	67,4	75,5	79,0	82,5	84,4	74,5
1838-42. . . .	84,9	81,1	76,5	70,2	69,0	71,6	75,8	70,8	78,2	82,4	85,8	86,6	77,0
1843-47. . . .	90,1	86,5	80,4	79,4	76,6	77,0	77,6	79,1	81,9	87,1	89,2	90,1	82,9
1835-47. . . .	86,7	81,9	76,8	72,6	69,9	71,5	71,8	71,9	77,5	82,5	85,6	86,8	77,0

(*) L'année 1844 n'a pas été comprise dans les moyennes, à cause des lacunes qui s'y trouvent.

Humidité de l'air, d'après le psychromètre d'August, à midi.

TABLEAU N° 4.

ANNÉES.	JANVIER.	FÉVRIER.	MARS.	AVRIL.	MAI.	JUN.	JUILLET.	AOÛT.	SEPTEMB.	OCTOBRE.	NOVEMBRE.	DÉCEMB.	L'ANNÉE.
1840.	92,6	96,8	73,9	50,3	82,9	60,1	95,1	6,76	73,8	81,7	60,3	85,7	74,9
1841.	95,1	94,9	82,8	77,1	78,8	74,9	86,9	84,8	85,3	91,6	80,5	92,1	85,1
1842.	87,9	80,6	74,9	88,6	63,3	96,3	75,3	92,8	73,3	77,5	89,8	96,1	73,7
1848.	89,5	96,9	87,4	87,8	68,9	78,7	76,2	75,6	73,7	81,8	86,7	86,6	77,0
1844.	85,5	82,7	78,8	69,8	67,8	80,5	73,2	98,3	78,8	77,6	84,3	88,7	75,3
1848.	87,1	88,8	77,6	94,9	69,8	64,4	78,5	71,8	60,2	77,6	82,8	87,1	75,7
1846.	85,9	78,8	68,9	66,8	57,8	65,8	62,6	65,8	60,0	79,3	84,8	86,1	79,9
1847.	86,4	78,8	66,9	68,2	38,4	73,8	87,2	65,8	80,6	80,6	87,4	84,7	73,8
1848.	86,4	79,6	73,6	68,8	59,9	63,8	88,8	78,6	96,4	88,3	84,2	82,1	74,4
1840.	94,8	81,1	73,9	70,8	65,8	58,4	59,8	69,7	98,6	77,9	82,3	92,8	73,7
1856.	(¹)	81,7	78,7	66,8	37,5	87,7	73,4	77,6	91,8	87,6	82,6	98,8	77,4
1851.	88,8	78,4	78,9	71,8	90,8	88,2	91,8	73,6	75,8	79,3	89,7	81,8	74,7
1859.	93,1	85,6	97,8	56,8	65,8	99,8	66,4	73,7	78,9	78,1	89,4	94,7	73,5
1859.	89,3	89,7	75,8	73,8	68,2	66,7	68,6	98,6	78,8	81,9	91,4	94,5	78,7
1854.	91,8	97,8	73,4	56,4	68,3	71,9	65,9	65,8	67,8	78,4	84,9	90,1	73,9
1855.	90,9	84,2	78,9	67,7	65,5	99,3	79,3	64,9	70,4	76,9	67,1	97,8	76,1
1856.	87,9	98,9	69,7	65,1	99,9	61,9	85,3	94,8	74,4	83,6	98,4	88,3	75,6
1857.	95,3	83,8	74,5	73,5	63,3	62,6	66,8	59,7	70,4	83,6	87,5	96,9	75,5
1848-49. . . .	81,5	90,6	77,1	62,8	65,6	66,1	74,9	71,8	78,8	83,5	84,9	88,6	77,8
1845-47. . . .	88,5	88,6	78,8	87,1	64,4	66,3	69,8	68,9	73,8	78,8	85,9	88,8	74,5
1848-52. . . .	85,8	88,9	74,8	63,2	58,7	91,1	92,8	73,7	77,6	82,6	85,2	88,5	74,7
1855-57. . . .	89,9	86,1	75,8	63,6	67,6	63,8	67,8	96,8	73,2	98,8	87,8	90,8	78,2
1840-57. . . .	86,2	85,3	78,6	63,4	64,9	94,7	99,9	99,8	74,1	81,2	85,2	88,8	75,9
1845-57. . . .	97,4	84,5	73,9	66,1	63,7	94,4	65,4	89,6	75,5	80,7	85,6	99,9	75,1

(¹) Les gales continues de ce mois ont fait rejeter les données psychrométriques qui étaient évidemment fautives.

INTRODUCTION.

37

*Tension de la vapeur d'eau contenue dans l'air,
d'après le psychromètre d'August, à midi.*

TABLEAU N° 3.

ANNÉES.	JANVIER.	FÉVRIER.	MARS.	AVRIL.	MAI.	JUN.	JUILLET.	AOÛT.	SEPTEMB.	OCTOBRE.	NOVEMBRE.	DÉCEMB.	L'ANNÉE.
1840.	6,34	9,08	5,04	6,64	8,73	10,33	16,40	12,35	10,34	8,18	7,50	4,91	8,03
1841.	9,23	5,28	7,94	7,49	11,11	10,91	11,32	19,70	13,16	9,48	0,97	6,51	8,88
1842.	4,74	0,07	9,54	0,15	9,42	11,58	12,44	13,99	10,09	7,01	5,04	0,58	6,46
1843.	9,05	5,03	9,89	7,59	9,10	19,48	11,92	19,92	11,77	8,80	7,15	9,32	9,71
1844.	5,17	5,00	9,77	9,19	6,75	19,19	11,92	10,83	19,95	6,09	7,11	4,39	8,04
1845.	9,13	4,14	4,10	7,13	7,99	11,53	11,83	19,77	9,50	9,86	7,40	6,54	7,90
1846.	0,47	6,51	9,58	7,19	7,99	10,66	12,56	10,89	11,94	9,98	9,82	4,50	6,75
1847.	4,79	4,75	5,53	6,15	6,95	10,91	11,71	11,84	8,94	0,30	7,80	5,42	8,00
1848.	4,07	0,16	9,43	7,05	8,69	10,71	10,85	11,16	10,43	19,05	6,92	6,29	8,43
1849.	5,61	6,42	9,00	7,49	8,40	9,92	10,53	11,63	10,60	9,90	6,51	5,67	6,19
1850.	4,65	6,76	9,47	7,01	7,47	10,27	15,10	13,46	11,19	9,60	7,54	6,75	8,40
1851.	9,49	5,55	9,53	7,55	7,54	16,34	11,90	16,57	9,77	9,37	5,91	6,10	8,26
1852.	9,22	9,75	5,37	5,52	6,91	19,98	13,69	13,47	11,09	6,91	6,50	7,40	9,79
1853.	9,71	4,93	4,94	7,17	6,07	11,99	13,10	13,29	11,49	10,05	9,72	4,45	5,55
1854.	9,09	6,76	9,79	6,74	9,15	10,91	10,25	11,84	10,33	9,14	6,35	6,56	9,50
1855.	4,86	4,63	5,93	6,47	7,64	11,95	12,54	12,29	10,94	9,35	6,30	4,74	8,00
1856.	9,37	0,97	5,99	7,09	9,72	11,09	11,44	12,84	19,59	9,95	5,64	6,35	8,51
1857.	5,40	9,24	6,20	7,39	6,77	11,74	10,57	10,65	12,20	11,91	7,73	6,79	9,34
1860-62. . . .	9,46	5,67	5,37	6,92	9,70	19,91	11,51	15,53	11,39	6,89	0,77	5,79	6,44
1865-67. . . .	99,9	5,20	5,90	7,42	5,58	11,21	11,89	11,90	10,51	8,95	7,39	5,46	6,35
1868-72. . . .	5,50	6,13	5,92	7,04	8,34	10,42	11,83	12,40	11,13	9,02	9,90	6,41	8,41
1855-57. . . .	5,99	6,53	5,74	7,01	8,95	11,36	12,60	12,46	11,88	9,90	6,35	9,79	8,50
1860-77. . . .	5,57	5,68	9,82	7,67	6,78	19,91	11,93	12,46	10,95	6,12	9,91	6,65	9,43
1865-67. . . .	5,45	5,63	5,73	7,16	8,58	19,96	12,11	12,28	10,91	9,33	7,38	5,86	5,42

(*) Ces résultats sont douteux; le liège du psychromètre ne s'imbibait pas complètement, et il a dû être renouvelé à la fin du mois d'août.

Direction du vent, d'après l'anémomètre d'Osler.

TABLEAU N° 7.

ANNÉES.	N.	ENE.	SE.	SE.	E.	SSE.	S.	SSE.	S.	SE.	SE.	E.	ENE.	SE.	SE.	E.	ENE.	SE.	SE.	TOTALE.
1843 . . .	365	144	206	295	864	265	305	315	641	585	1387	1376	969	355	445	216	3707			
1844 . . .	362	587	447	605	1038	811	160	166	378	560	1616	1974	687	454	605	378	8692			
1845 . . .	331	388	509	732	464	595	518	531	667	659	1978	966	499	514	371	224	8298			
1846 . . .	366	301	350	595	658	246	258	361	656	1037	1345	667	469	418	278	300	5186			
1847 . . .	307	388	398	432	642	318	568	308	634	835	1266	1005	727	308	459	276	8504			
1848 . . .	111	154	158	164	277	181	165	123	267	417	344	736	526	177	184	71	4968			
1849 . . .	118	126	176	306	165	313	156	92	314	437	689	765	575	346	265	129	4180			
1850 . . .	100	106	208	172	512	155	120	137	135	344	656	766	358	248	288	141	4180			
1851 . . .	90	252	185	130	115	177	76	129	255	580	798	614	257	399	356	157	4596			
1852 . . .	62	116	297	291	179	266	311	147	116	576	1465	447	168	197	186	86	4502			
1853 . . .	80	224	178	294	167	575	195	241	155	685	577	650	110	295	161	152	4585			
1854 . . .	60	144	240	116	145	115	86	111	155	429	1027	737	285	258	257	195	4378			
1855 . . .	68	205	161	380	354	520	65	128	167	542	395	736	235	378	161	155	4544			
1856 . . .	67	349	164	548	226	551	70	158	118	760	559	1161	145	316	65	141	4569			
1857 . . .	69	108	146	205	161	500	146	205	260	530	912	652	268	151	135	86	4580			
1845-47 . .	350	274	356	541	717	267	261	247	574	786	1361	1122	666	406	386	350	8459 ⁽¹⁾			
1848-52 . .	66	147	264	171	115	164	145	195	195	429	878	657	285	332	236	117	4584			
1853-57 . .	76	223	172	349	195	295	68	171	176	632	666	755	196	344	155	154	4617			
1845-57 . .	116	166	181	550	355	267	194	146	296	468	725	658	271	327	190	150	4501			

(1) Les observations ont été relevées d'heure en heure jusqu'à la fin de 1847; depuis cette époque, elles n'ont plus été relevées que de 9 à 8 heures. Pour rendre donc ces nombres comparables entre eux dans la moyenne générale, les chiffres des années 1853 à 1857 ont été diminués de moitié (v. *Cours de la Botanique*, chapitre du vent, 1^{er} partie, page 50). Les tableaux généraux des vents sont insérés dans la 3^{ème} partie du même ouvrage, page 54. Les années 1848 à 1857 sont publiées dans les *Annales de l'Observatoire*, comme les précédentes, à la suite des observations de chaque année, prises individuellement.

Intensité totale du vent, d'après l'anémomètre d'Ouler.

TABLEAU N° 8.

ANNÉES.	JANVIER.	FÉVRIER.	MARS.	AVRIL.	MAI.	JUN.	JULLET.	AOÛT.	SEPTEMB.	OCTOBRE.	NOVEMBRE.	DÉCEMB.	L'ANNÉE.
1842.	0,002	0,006	0,108	0,168	0,093	0,077	0,002	0,002	0,110	0,225	0,311	0,303	0,138
1843.	0,030	0,150	0,165	0,229	0,148	0,126	0,145	0,118	0,091	0,255	0,165	0,061	0,187
1844.	0,172	0,319	0,272	0,974	0,127	0,111	0,108	0,179	0,127	0,326	0,210	0,118	0,101
1845.	0,134	0,109	0,304	0,170	0,018	0,298	0,250	0,298	0,178	0,110	0,305	0,294	0,221
1846.	0,289	0,350	0,306	0,148	0,145	0,120	0,105	0,116	0,082	0,178	0,068	0,178	0,176
1847.	0,125	0,245	0,160	0,224	0,150	0,181	0,064	0,106	0,160	0,001	0,121	0,145	0,101
1848.	0,169	0,545	0,182	0,124	0,079	0,107	0,184	0,157	0,052	0,184	0,245	0,227	0,109
1849.	0,267	0,210	0,127	0,073	0,071	0,044	0,137	0,056	0,062	0,208	0,214	0,233	0,144
1850.	0,174	0,404	0,060	0,104	0,069	0,001	0,101	0,319	0,145	0,186	0,451	0,284	0,222
1851.	0,017	0,174	0,118	0,122	0,211	0,240	0,101	0,004	0,065	0,118	0,077	0,048	0,170
1852.	0,320	0,410	0,036	0,105	0,121	0,094	0,025	0,140	0,153	0,540	0,258	0,208	0,218
1853.	0,208	0,100	0,053	0,127	0,108	0,152	0,185	0,110	0,269	0,105	0,021	0,075	0,148
1854.	0,311	0,022	0,050	0,072	0,061	0,061	0,008	0,032	0,085	0,292	0,210	0,332	0,102
1855.	0,108	0,064	0,178	0,223	0,169	0,170	0,185	0,172	0,060	0,291	0,102	0,227	0,171
1856.	0,161	0,300	0,202	0,220	0,262	0,115	0,144	0,192	0,262	0,057	0,251	0,404	0,217
1857.	0,179	0,052	0,265	0,110	0,034	0,671	0,101	0,005	0,072	0,094	0,132	0,165	0,114
1845-47. . . .	0,210	0,190	0,213	0,170	0,103	0,107	0,136	0,159	0,189	0,169	0,172	0,102	0,170
1848-50. . . .	0,205	0,230	0,100	0,198	0,100	0,125	0,132	0,153	0,095	0,190	0,203	0,237	0,186
1853-57. . . .	0,198	0,108	0,101	0,100	0,144	0,112	0,127	0,112	0,141	0,165	0,140	0,217	0,102
1849-57. . . .	0,220	0,218	0,104	0,151	0,145	0,151	0,185	0,126	0,122	0,178	0,107	0,232	0,172

Les nombres relatifs aux intensités qui figurent dans les tableaux particuliers de chaque année, jusqu'en 1849, n'expriment que des valeurs relatives; des expériences faites, en 1850, par M. Besouff ont permis, à partir de cette année, d'estimer en kilogrammes les intensités du vent enregistrées par l'anémomètre.

INTRODUCTION.

41

Quantité d'eau recueillie et nombre de jours de pluie, grêle, neige, etc.

TABLEAU N° 9.

ANNÉES.	P. L. T. R.	R. D. E. R.	TOTAL	JOURS d'eau.	NOMBRE DE JOURS DE							
					Flois.	Grêle.	Neige.	Gros.	Tourner.	Grandier.	Col mont.	Col N. S. S.
1833	"	"	761,31	815	"	5	11	58	7	35	46	18
1834	"	"	511,06	165	166	8	8	61	18	19	37	85
1835	"	"	617,96	109	181	12	18	48	5	25	42	18
1836	"	"	827,94	202	158	5	18	51	13	37	46	17
1837	"	"	740,33	180	178	7	36	82	7	50	38	9
1838	"	"	597,35	181	185	15	86	77	18	55	45	11
1839	"	"	777,57	181	184	9	38	50	18	61	40	8
1840	"	"	654,57	189	186	15	14	72	12	54	58	28
1841	"	"	755,49	218	218	5	35	44	12	68	54	8
1842	"	"	605,70	160	161	8	18	69	15	118	35	9
1843	"	"	695,41	811	194	15	31	57	12	115	33	8
1844	"	"	737,04	188	174	15	37	75	15	75	84	11
1845	"	"	755,74	818	854	16	55	74	10	87	57	9
1846	"	"	580,48	186	188	12	20	51	20	81	85	9
1847	"	"	548,95	180	167	18	55	71	18	71	22	15
1848	"	"	777,78	205	177	7	16	41	11	88	58	16
1849	"	"	525,47	182	171	6	35	46	15	45	55	8
1850	"	"	780,57	196	185	7	36	38	14	58	81	7
1851	"	"	684,50	220	196	9	38	44	15	51	50	8
1852	"	"	867,56	817	202	7	15	48	81	44	50	7
1853	"	"	565,02	208	154	11	49	81	10	50	44	6
1854	"	"	674,37	199	185	18	36	41	11	78	45	17
1855	"	"	577,18	206	181	7	45	80	10	68	85	8
1856	"	"	741,19	818	200	13	32	55	15	43	57	18
1857	"	"	483,50	154	145	7	16	38	22	71	82	10
1853-57	"	"	891,78	185	"	8	17	46	9	59	44	15
1858-60	"	"	887,96	185	187	9	33	51	18	71	56	18
1863-67	"	"	658,53	168	184	18	50	66	17	82	50	9
1868-72	"	"	747,18	204	180	7	32	46	15	48	58	8
1853-57	"	"	558,70	185	170	11	51	58	15	51	45	11
MOYENNE												
de 1833 à 1857	"	"	715,51	184	188	15	34	54	14	58	48	11
Maxima	"	"	867,56	818	818	16	45	51	25	118	55	85
Minima	"	"	455,20	154	145	5	8	81	5	16	22	5

Indication de l'état des nuages.

TABLEAU N° 10.

ANNÉES.	BRAS.	CARDES.	CARDE-CR.	CORDES.	CARDE-PPR.	CR. STRET.	STRAT.	NUBES.	ÉCLAIRCIS.	CIL COEF.	TOTAL.
1854	302	57	81	153	"	247	120	9	97	305	1248
1855	229	44	55	61	"	246	211	16	95	359	1318
1856	232	17	37	66	"	207	228	25	179	382	1361
1857	144	18	14	47	"	117	279	78	235	410	1564
1858	176	36	47	66	"	121	251	65	264	446	1855
1859	125	59	78	52	"	143	173	65	266	562	1532
1860	266	48	65	66	"	156	163	44	209	460	1551
1861	166	60	66	80	"	177	169	34	268	656	1556
1862	254	154	78	122	"	229	516	11	241	411	1778
1863	164	47	73	145	67	247	263	15	252	617	1815
1864	150	65	66	196	99	346	267	22	355	485	1971
1865	167	30	64	179	75	366	344	22	251	569	2101
1866	231	65	65	164	65	373	352	18	318	490	2035
1867	245	64	78	151	72	543	547	24	175	554	1996
1868	222	70	60	135	45	585	346	11	163	656	2016
1869	173	65	75	169	66	375	366	16	229	644	1995
1870	166	62	104	372	62	296	142	34	166	512	1696
1871	150	62	127	315	68	464	221	37	165	626	2131
1872	162	74	65	467	68	444	220	44	195	612	2278
1873	176	63	102	465	52	310	259	12	196	476	2037
1874	314	77	72	265	62	502	366	39	137	628	2299
1875	167	56	34	254	116	584	261	17	206	546	2171
1876	177	62	65	266	95	654	372	46	176	565	2299
1877	216	100	95	266	36	474	262	56	169	399	2157
1874-37	221	27	41	84	"	204	212	20	130	361	1325
1856-49	168	65	61	75	"	161	208	26	276	366	1685
1845-47	198	54	69	161	87	356	311	19	256	510	1884
1816-52	175	72	64	277	65	565	240	29	188	629	2008
1835-57	190	76	84	275	68	435	300	31	190	503	2189
1834-57	166	59	71	175	66	316	253	36	204	429	1601

Jours de tonnerre à Bruxelles.

TABLEAU n° 12.

ANNÉES.	JANVIER.	FÉVRIER.	MARS.	AVRIL.	MAI.	JUN.	JUILLET.	AOÛT.	SEPTEMB.	OCTOBRE.	NOVEMBRE.	DÉCEMB.	L'ANNÉE.
1833.	0	0	0	0	0	3	3	0	6	0	0	1	7
1834.	1	0	1	1	2	1	5	2	0	0	0	0	13
1835.	0	1	1	0	1	0	1	1	0	0	0	0	5
1836.	0	1	2	0	1	4	1	3	1	0	0	0	15
1837.	0	0	0	0	2	2	1	2	0	0	0	0	7
1838.	0	0	0	1	1	5	1	2	2	0	0	0	19
1839.	0	0	0	1	1	5	0	3	2	2	0	0	19
1840.	1	0	0	0	2	2	2	1	2	0	2	0	18
1841.	0	0	0	1	5	2	2	2	1	1	0	0	12
1842.	0	0	1	0	3	4	3	7	0	0	0	0	10
1843.	1	0	0	1	1	1	3	3	1	1	0	0	12
1844.	0	0	0	3	2	1	4	3	3	0	0	0	10
1845.	0	1	0	3	3	4	3	3	2	0	0	0	10
1846.	1	0	0	1	0	2	3	0	5	0	1	1	23
1847.	0	0	0	0	1	1	3	2	0	1	0	0	13
1848.	0	0	0	0	2	3	2	3	0	1	0	0	11
1849.	0	0	0	1	2	3	4	3	2	0	1	0	15
1850.	0	0	0	1	1	2	4	4	2	0	0	0	14
1851.	0	0	1	2	1	3	5	3	0	0	0	0	15
1852.	0	1	0	0	1	0	4	0	3	0	0	0	21
1853.	0	0	0	0	1	4	7	5	0	1	0	0	16
1854.	0	1	0	1	4	0	1	2	1	0	0	1	11
1855.	0	0	0	1	1	2	4	2	0	0	0	0	10
1856.	0	1	0	0	0	2	2	3	5	1	1	0	15
1857.	0	0	0	1	1	4	5	2	5	5	1	0	29
1855-57. . . .	1	2	4	1	6	10	11	8	1	0	0	1	45
1858-59. . . .	1	0	1	3	10	16	8	15	7	3	2	0	60
1860-61. . . .	2	1	0	7	6	12	17	17	11	2	1	1	60
1862-63. . . .	0	1	1	4	7	10	10	10	7	1	1	0	70
1865-67. . . .	0	2	0	3	7	12	10	12	0	7	2	1	74
1855-57. . . .	4	6	15	10	30	66	74	71	35	13	6	3	347
L'ANNÉE. . . .	0,10	0,24	0,60	0,72	1,44	2,04	2,06	2,04	1,40	0,52	0,24	0,12	13,46

INTRODUCTION.

- 45

Sérénité moyenne du ciel.

TABLEAU N° 13.

ANNÉES.	JANVIER.	FÉVRIER.	MARS.	AVRIL.	MAI.	JUIN.	JUILLET.	AOÛT.	SEPTEMBRE.	OCTOBRE.	NOVEMBRE.	DÉCEMBRE.	L'ANNÉE.
1843. . . .	3,5	3,7	3,0	0,5	3,5	0,2	4,5	7,9	3,9	0,5	3,3	4,1	4,4
1845. . . .	2,5	1,0	4,5	4,2	3,0	3,2	3,0	3,0	0,4	3,1	2,0	1,8	3,5
1844. . . .	3,1	3,0	0,5	7,0	3,5	4,8	3,5	3,0	4,9	3,3	1,0	4,1	3,8
1845. . . .	1,7	3,8	4,1	4,5	1,8	4,1	3,5	3,2	4,8	4,1	4,0	3,4	3,5
1846. . . .	3,2	3,0	4,1	3,0	4,7	0,1	4,5	4,3	3,1	3,0	4,1	3,3	3,9
1847. . . .	3,5	3,7	4,0	3,0	4,7	3,7	4,7	4,8	3,5	4,7	3,8	3,0	3,9
1840. . . .	3,3	1,4	3,7	3,2	0,0	3,5	4,5	3,1	0,1	3,8	3,3	3,0	0,0
1840. . . .	3,3	1,9	2,9	3,6	4,0	4,0	4,0	0,7	4,9	3,7	3,3	0,0	3,3
1850. . . .	3,0	3,7	3,4	3,3	4,3	3,5	3,7	3,3	4,1	3,0	3,0	3,3	3,3
1851. . . .	3,7	4,5	1,1	3,4	3,1	3,8	3,3	4,9	3,3	3,3	1,3	3,1	3,0
1852. . . .	0,5	2,1	3,3	4,9	3,3	3,1	7,1	3,4	3,3	3,1	3,3	3,1	3,4
1853. . . .	3,9	3,1	4,5	3,4	4,5	4,0	3,3	4,1	3,6	4,1	3,9	3,7	3,5
1854. . . .	3,0	3,3	4,7	0,5	3,1	1,3	3,7	3,3	0,4	3,0	1,4	3,1	3,0
1855. . . .	1,7	2,7	2,0	3,0	3,3	3,3	3,3	3,3	4,3	1,0	1,7	3,0	3,7
1856. . . .	3,1	1,7	3,3	4,0	3,0	3,0	3,6	4,7	3,7	4,0	1,9	3,1	3,3
1857. . . .	2,0	3,2	3,3	2,3	3,3	3,0	4,4	3,0	4,0	4,4	3,1	3,3	4,0
1842-47. . . .	2,7	3,7	4,1	4,5	0,7	4,4	3,7	4,1	4,0	3,0	3,0	3,1	3,7
1848-52. . . .	3,8	2,5	3,3	3,1	4,5	3,0	4,0	3,6	4,3	0,0	3,0	3,3	3,3
1853-57. . . .	3,5	2,9	3,0	3,0	3,7	3,0	3,4	4,3	4,5	3,3	3,4	3,3	3,4
1842-57. . . .	2,0	2,8	0,0	3,0	4,1	4,1	3,9	4,1	4,3	2,5	2,7	2,8	3,5



Limites des variations de température (période de 1835 à 1857).

TABLEAU N° 14.

MOIS.	MAXIMUM absolu des 25 années	MOYENNES		TEMPÉ- TURE moyenne.	MOYENNES		MINIMUM absolu des 25 années	DIFFÉRENCE ENTRE		
		des MAXIMA mensuels.	des MAXIMA diurnes.		des MINIMA diurnes.	des MINIMA mensuels.		les MAX. ET MIN. diurnes.	les MAX. ET MIN. mensuels.	les MAX. ET MIN. des 25 années.
Janvier	15,5	10,5	4,5	2,3	— 0,4	— 7,0	— 18,8	4,7	18,4	52,5
Février	18,2	12,0	6,4	3,4	1,1	— 5,4	— 10,7	5,3	17,4	54,0
Mars	20,9	15,3	8,8	5,5	2,1	— 4,1	— 15,0	6,7	19,4	55,9
Avril	25,7	20,5	15,5	9,1	4,7	0,1	— 4,1	8,6	20,4	29,8
Mai	28,8	25,0	18,6	15,5	8,5	5,5	0,8	10,1	21,7	28,0
Juin	32,9	28,0	22,5	17,2	12,0	7,0	4,0	10,5	21,9	26,0
Juillet	35,9	30,2	25,5	18,5	15,2	9,2	7,5	10,1	21,0	26,4
Août	34,2	28,8	22,4	18,1	15,1	8,9	5,9	9,5	18,0	28,5
Septembre	28,7	25,0	19,0	15,0	10,6	5,0	2,8	8,4	19,1	25,9
Octobre	25,4	19,4	14,0	11,0	7,4	1,5	— 1,4	6,6	17,9	24,8
Novembre	19,1	15,1	9,2	6,3	4,1	— 2,4	— 6,1	5,1	17,5	25,2
Décembre	15,5	11,8	5,9	3,5	1,4	— 5,6	— 13,5	4,5	17,4	28,8
L'ANNÉE	24,6	20,1	14,0	10,5	6,5	0,8	— 4,57	7,5	19,5	28,0

Limites des variations barométriques (période de 1835 à 1857).

TABLEAU N° 15.

MOIS.	HAUTEUR moyenne à midi.	MOYENNES			MAXIMUM absolu des 25 années.	MINIMUM absolu des 25 années.	PLUS GRANDE OSCILLATION	
		des maxima mensuels.	des minima mensuels.	des maxima et minima.			MOYENNE.	ABSOLUE.
Janvier	755,98	770,97	736,77	755,87	778,82	724,59	54,20	54,25
Février	55,80	69,96	56,52	59,80	79,16	25,64	52,74	53,39
Mars	56,69	70,70	58,70	54,70	77,50	25,89	52,00	51,01
Avril	55,00	65,50	40,40	52,80	71,00	28,11	24,81	43,40
Mai	55,78	66,55	44,30	55,51	71,06	30,46	22,05	51,60
Juin	56,57	64,92	45,40	55,19	68,59	38,70	19,46	29,89
Juillet	56,06	64,61	46,42	55,51	68,98	39,86	18,19	29,12
Août	56,52	64,85	45,04	55,95	68,05	28,07	21,79	40,86
Septembre	56,66	66,64	40,87	55,76	71,22	26,70	25,77	44,43
Octobre	54,98	68,41	57,36	59,85	75,70	21,75	51,15	51,01
Novembre	54,01	68,02	56,89	59,45	72,88	50,00	51,13	42,88
Décembre	57,92	70,56	59,12	54,74	76,44	24,80	51,34	51,64
L'ANNÉE	756,15	767,55	740,48	754,01	775,41	729,72	27,94	45,69

Comparaison des quantités d'eau recueillies, de 1854 à 1857,
par les udomètres de la terrasse au res-de-chaussée et celui placé au haut de la tourelle orientale de l'Observatoire.

TABLEAU n° 30.

MOIS.	1854.			1855.			1856.			1857.			MOYENNE
	Tourelle.	Terrasse.	Rapport.	Tourelle.	Terrasse.	Rapport.	Tourelle.	Terrasse.	Rapport.	Tourelle.	Terrasse.	Rapport.	
Janvier. . .	^{mm} (¹)34,41	^{mm} 59,90	1,51	^{mm} 16,15	^{mm} 37,75	(²)2,34	^{mm} 37,75	^{mm} 56,97	1,50	^{mm} 66,40	^{mm} 96,39	(²)1,43	1,51
Février. . .	36,15	58,60	1,54	39,15	55,90	(¹)1,74	35,95	51,99	1,47	10,05	16,14	1,58	1,55
Mars. . . .	5,75	5,10	1,54	30,55	30,85	1,15	9,85	13,59	1,37	25,10	31,06	1,30	1,58
Avril. . . .	59,85	69,90	1,19	17,50	19,60	1,43	40,80	58,05	1,35	56,05	66,67	1,37	1,38
Mai.	71,75	94,90	1,32	74,55	90,85	1,16	112,10	155,70	1,39	45,70	58,05	1,27	1,18
Juin.	97,05	106,19	1,10	46,45	56,79	1,22	44,50	51,97	1,15	50,90	54,77	1,15	1,16
Juillet. . . .	35,92	62,06	1,73	73,00	86,75	1,19	50,85	65,17	1,29	37,05	55,76	1,51	1,50
Août.	35,80	56,10	1,57	53,75	59,85	1,10	116,78	129,79	1,11	15,05	17,77	1,18	1,19
Septembre. .	31,70	34,41	1,09	11,90	13,00	1,17	81,55	95,10	1,14	76,15	77,00	1,06	1,13
Octobre. . . .	66,46	75,64	1,14	111,05	122,32	1,10	30,75	34,64	1,13	47,50	53,79	1,13	1,17
Novembre. . .	48,65	60,30	1,24	5,40	14,55	1,55	66,60	89,19	1,40	15,75	16,51	1,05	1,08
Décembre. . .	75,90	101,53	1,34	55,60	87,55	1,57	49,05	61,19	1,25	7,05	12,51	1,77	1,46
L'ANNÉE. . .	686,51	799,79	1,14	495,35	664,29	1,34	638,18	790,16	1,25	419,55	458,39	1,10	1,24

(¹) Ce nombre a été calculé d'après le rapport moyen des mois de décembre et février. | (²) Il a gèle beaucoup, ces rapports sont douteux; l'eau est restée quelquefois plusieurs jours dans l'odomètre sur la tourelle, et elle a dû perdre ainsi par évaporation. | (?) Pendant les deux premiers tiers du mois, on a recueilli plus d'eau sur la tourelle; peut-être doit-on l'attribuer au brouillard épais et à la brume qui tombait en jours-là.

CHAPITRE PREMIER.

TEMPÉRATURES DE L'AIR ET DU SOL.

Les corps célestes qui entourent notre terre lui envoient des rayons de lumière et de chaleur. Cependant les expériences modernes, et particulièrement celles de Melloni, ont montré que les pouvoirs lumineux et calorifiques ne marchent pas parallèlement, et que certains corps arrêtent les rayons lumineux en laissant passer les rayons calorifiques, ou réciproquement.

En admettant que les corps célestes rayonnent du calorique vers la terre, ce rayonnement doit être si faible, excepté celui qui provient du soleil, qu'il n'est guère appréciable par nos instruments ordinaires. Cette remarque s'applique même à la lune, malgré sa proximité de notre globe. Son degré d'éclairement devient extrêmement sensible, selon ses différentes positions par rapport au soleil et à notre terre, tandis qu'il faut des instruments d'une grande délicatesse pour mettre en évidence la faible augmentation dans son rayonnement calorifique; nous pouvons donc nous borner, dans ce qui concerne la météorologie et la physique du globe, à ne considérer que l'action solaire.

Une première remarque dont nous devons tenir compte, c'est que l'échauffement produit par le soleil varie à chaque instant de l'année, avant même que ses rayons aient pénétré directement dans notre atmosphère. Notre globe circule dans une ellipse autour de cet astre; pendant l'été, nous en sommes le plus éloignés, tandis que le contraire a lieu en hiver: la différence est assez sensible. Voici quels sont les écarts, en prenant pour unité la distance

solaire moyenne et en regardant la chaleur comme réciproque au carré de la distance de l'astre échauffant :

	DISTANCE ☉.	CHALEUR SOLAIRE
Distance moyenne.	1,000,000	1,0000
Périgée (hiver)	0,985,366	1,0345
Apogée (été)	1,016,792	0,9675

Ainsi, avant de pénétrer dans notre atmosphère, la différence pour le rayonnement est $1,0345 - 0,9675 = 0,0672$; ce qui donne à peu près exactement $\frac{1}{15}$, c'est-à-dire que le rayonnement solaire, pendant l'hiver, est, pour notre globe, environ $\frac{1}{15}$ plus grand que pendant l'été. Cette différence est assez notable pour qu'on doive en tenir compte.

Dans ce qui va suivre, nous commencerons par apprécier quelle est la perte qu'éprouvent les rayons du soleil en traversant notre atmosphère sous un angle plus ou moins grand; puis nous chercherons comment les rayons calorifiques s'éteignent dans l'intérieur de la terre. Nous aurons suivi ainsi la marche d'un rayon, depuis son origine jusqu'à l'instant de son extinction complète.

1. PASSAGES DES TEMPÉRATURES A TRAVERS L'ATMOSPHÈRE.

Quand les rayons de lumière et de chaleur pénètrent dans notre atmosphère, ils font une première perte en entrant dans ce milieu, et cette perte va en croissant à mesure que les rayons se rapprochent de la terre; puis l'extinction entière des variations diurnes et annuelles de la chaleur a lieu à des profondeurs du sol, que l'on peut apprécier avec assez d'exactitude.

Cette dernière branche appartient à la physique du globe, tandis que les pertes qui se font dans l'atmosphère concernent plus spécialement la météorologie.

Quand un rayon pénètre verticalement dans notre atmosphère, il perd, disons-nous, une partie de sa force avant d'arriver à la surface de la terre. Cette partie donne lieu à des estimations assez différentes, et prouve que la théorie laisse encore à désirer sous ce rapport. L'appréciation donne d'après

Bouguer.	$p = 0,8125$
Pouillet	$p = 0,75 \text{ à } 0,82$
Leslie	$p = 0,7500$
Forbes	$p = 0,6830$
Quetelet	$p = 0,6290$
Lambert	$p = 0,5889$

Ainsi, sur 10,000 rayons de chaleur qui entrent dans notre atmosphère, il n'en reste à la surface de la terre que 5889, d'après Lambert, tandis que, d'après Bouguer, on peut en compter 8125. La perte, d'après ce dernier physicien, serait donc de 1877 sur 10,000; tandis que, d'après Lambert, elle serait de 4111. Cette dernière valeur est plus que double de la première.

Il convient de dire cependant que la perte de chaleur qu'éprouve un faisceau de rayons en traversant l'atmosphère, n'est pas nécessairement la même dans tous les pays: elle subit l'influence non-seulement des lieux, mais encore de l'époque à laquelle les observations ont été faites. Ainsi rien ne prouve que des séries d'observations faites pendant l'hiver donneront les mêmes résultats que d'autres séries recueillies pendant l'été: ce qui peut diversifier le phénomène, selon les temps et les lieux, n'est, du reste, pas assez bien spécifié.

Si, au lieu de descendre verticalement vers la terre, les rayons calorifiques arrivaient obliquement, la perte serait d'autant plus grande que les rayons auraient une obliquité plus prononcée. On a soumis cette perte à différents calculs: les deux formules qui semblent présenter le plus d'accord sont celles de Lambert et du marquis De la Place. En appelant z les épaisseurs des couches d'air traversées, la formule de Lambert donne:

$$z = \sqrt{h^2 + 2rh + r^2 \cos^2 z} - r \cos z;$$

r est le rayon de la terre, h la hauteur de l'atmosphère ⁽¹⁾ et z la distance zénithale du soleil, qui émet des rayons calorifiques.

D'après le calcul de De la Place, on a

$$e = \frac{\text{réfraction}}{58'',56 \times \sin. \text{dist. zénith.}}$$

En faisant usage de cette formule, on arrive aux résultats, suivants, qui ont été calculés par M. Forbes, dans un mémoire *Sur la transparence de l'atmosphère*, publié dans les Transactions philosophiques de la Société royale de Londres ⁽²⁾. Les nombres de Bouguer sont extraits de son *Optique*.

⁽¹⁾ En prenant pour unité la hauteur de l'atmosphère, on suppose $r = 80$ dans les applications qui sont faites plus loin.

⁽²⁾ PHILOSOPHICAL TRANSACTIONS OF THE ROYAL SOCIETY OF LONDON; 2^{me} partie, in-4^o; 1842. *On the transparency of the atmosphere and the law of extinction of the solar rays in passing through it; by J. Forbes.*

Épaisseur des couches d'air pour diverses hauteurs du soleil.

HAUTEUR sur l'horizon.	DISTANCE au zénith.	ÉPAISSEUR DES COUCHES D'AIR.	
		De la Place.	Bouguer.
90°	0°	1,0000	1,0000
80	10	1,0104	1,0155
70	20	1,0451	1,0642
60	30	1,1056	1,1517
50	40	1,2000	1,3050
40	50	1,3350	1,5561
30	60	1,5054	1,9995
20	70	2,0028	2,9998
10	75	3,5067	3,5040
12 50	77 50	4,5937	"
10	80	5,5711	5,5000
7 50	82 30	7,3545	"
5	85	10,3165	10,3002
4	86	12,1519	12,1401
3	87	14,8735	14,8765
2	88	18,6825	19,0307
1	89	25,1374	25,8067
0	90	35,9074	35,4985

On doit à Bouguer d'avoir montré le premier que la lumière et la chaleur, en traversant les différentes couches d'air, peuvent être représentées, quant à l'intensité, par les ordonnées d'une logarithmique dont les abscisses indiquent les épaisseurs de ces couches. On a donc, en nommant t le degré de température indiqué par un thermomètre ou un actinomètre sous la seule influence de la radiation solaire ⁽¹⁾ :

$$t = Tp';$$

t est la couche d'air traversée, comme nous l'avons dit, par les rayons du soleil, T et p sont deux constantes que l'on peut déterminer approximativement; quand on fait $t' = 0$, il vient $t' = T$, et, par conséquent, T exprimerait les degrés du thermomètre ou de l'actinomètre, si l'on pouvait se transporter aux dernières limites des couches atmosphériques.

Si l'on fait $t'' = t$, ce qui répond à l'épaisseur de l'atmosphère dans la direction zénithale, on a $t'' = Tp$; et, par suite, p exprime le rapport de ce qui reste des rayons

⁽¹⁾ *Traité d'optique sur la gradation de la lumière, in-8°; Paris, 1760.*

solaires, après avoir traversé notre atmosphère selon la verticale du lieu d'observation : sa valeur est $p = r$.

C'est au moyen de la formule ci-dessus, dans laquelle $T = 51,7$ et $p = 0,629$, que j'ai calculé les nombres inscrits dans les deux colonnes 4 et 5 du tableau ci-après. Les épaisseurs des couches atmosphériques qui entrent dans ces calculs, sont celles qui se trouvent inscrites dans les deux dernières colonnes du même tableau ; il faudrait donc admettre que l'actinomètre, s'il recevait, dans la direction zénithale, les rayons solaires aux confins de notre atmosphère, marquerait 51,7; et, dans la partie inférieure, cette quantité serait réduite dans le rapport de 1 à 0,629, c'est-à-dire que l'actinomètre n'accuserait plus que 32,52.

Pendant l'année 1842 et une partie de l'année 1843, j'ai fait plusieurs séries d'observations qui avaient surtout pour objet de déterminer l'influence des hauteurs du soleil sur l'effet du rayonnement. Les résultats que j'obtiens sont imprimés dans la première partie de mon travail sur le *Climat de la Belgique* (*). On les trouvera ci-après avec les résultats calculés par les formules de De la Place et de Lambert. Quoique les données recueillies fussent assez faibles, on remarquera cependant un accord satisfaisant entre la théorie et l'observation. Dans ce premier essai, je ne m'attachai pas encore à déterminer la variation mensuelle, qui devait dépendre d'un plus grand nombre d'observations. La formule que j'ai employée est la suivante :

$$t = 51,7 \times 0,629;$$

pour l'épaisseur des couches d'air, j'ai fait usage des deux formules données plus haut.

Influence de la hauteur du soleil sur l'actinomètre et l'épaisseur des couches d'air (1842 et 1843).

DÉCLINAISON du ☉.	HAUTEUR du ☉.	ACTINOMÈTRE observé.	ACTINOMÈTRE d'après la formule de		ÉPAISSEUR de la couche d'air	
			Lambert.	De la Place.	Lambert.	De la Place.
22° 25'	61° 34'	51,10	50,6	50,5	1,13	1,757
15 51	55 0	50,56	29,4	29,4	1,22	1,720
11 12	50 31	27,01	28,4	28,3	1,20	1,398
1 45	40 54	25,51	25,6	25,4	1,51	1,529
— 1 56	37 15	25,17	24,2	24,0	1,63	1,655
— 6 5	33 6	21,41	22,4	22,1	1,80	1,651
— 10 8	29 1	19,04	20,2	19,6	2,02	2,065
— 12 32	26 37	14,08	18,8	18,5	2,13	2,252
— 16 50	22 19	15,76	15,9	15,3	2,54	2,435
— 22 29	16 47	11,84	11,6	10,4	3,26	3,465

(*) Et dans le tome IV des *Annales de l'Observatoire royal de Bruxelles*; in-4°; 1845.

Je suspendis mes observations pendant l'année 1843, parce qu'il fallut renouveler le liquide de l'instrument; il se trouva d'ailleurs que la force d'absorption calorifique était très-différente de sa valeur première. Je recommençai à observer au mois de mars de la même année 1843, et je continuai mes observations toutes les fois que la pureté du ciel me le permit, pendant les onze années qui suivirent, c'est-à-dire de mars 1843 jusqu'à la fin de 1853.

J'indiquerai les résultats de mes observations analogues aux précédentes. Les nombres ne sont pas disposés de la même manière : les groupes sont plus distincts; et, en outre, les observations sont en nombre beaucoup plus considérable. Le pouvoir absorbant des deux liquides, enfermés successivement dans le tube, était à peu près, pendant les deux séries d'expériences, dans le rapport de 1,274 à 1,000; ce qui donnerait pour le cas actuel

$$t = 40,58 \times 0,6226^t.$$

ϵ indique, comme ci-dessus, l'épaisseur des couches d'air, et t le degré de température ou l'échauffement qui correspond à cette épaisseur.

Nous emploierons encore les deux formules de Lambert et de De la Place, pour déterminer l'épaisseur des couches d'air, en faisant dans la première $h = 1$ et $r = 80$; et nous calculerons le degré de l'actinomètre, en substituant aux constantes de la formule $t = T\rho$, les valeurs qui conviennent à l'instrument employé dans la seconde série d'expériences.

Influence de la hauteur du soleil sur l'actinomètre et l'épaisseur des couches d'air (1843—1853).

DÉCLINAISON du ☉.	HAUTEUR du ☉.	ACTINOMÈT. observé.	ACTINOMÈTRE d'après la formule de		ÉPAISSEUR de la couche d'air.		JOURS d'observation.
			Lambert.	De la Place.	Lambert.	De la Place.	
25° 17'	69° 47'	25,87	25,76	25,87	1,12	1,15	27
21 14	60 44	25,56	25,65	25,65	1,14	1,14	49
15 4	54 34	25,15	25,66	25,66	1,25	1,25	47
5 0	44 30	21,12	20,61	20,51	1,44	1,45	67
— 4 41	34 49	16,81	17,79	17,87	1,75	1,74	61
— 15 51	25 39	12,27	12,59	12,89	2,42	2,47	59
— 21 44	17 46	8,55	8,74	9,24	3,19	3,24	53
— 25 20	10 10	7,78	7,24	8,18	3,78	3,61	51

Examinons maintenant ce que nous ont appris les valeurs obtenues pendant les onze années de 1843 à 1853, concernant la variation annuelle de l'actinomètre, et comparons, autant que possible, les résultats à ceux du thermomètre centigrade dont nous avons fait usage. On trouvera, dans la première colonne numérique du tableau suivant, la valeur moyenne de toutes les observations qui ont été faites pendant les jours sercins et pour l'heure de midi. A côté de cette colonne, nous donnons les valeurs centigrades du thermomètre ordinaire, placé au nord et à l'ombre. Nous avons cru pouvoir prendre la moyenne des vingt années, depuis 1834 jusqu'à 1853; et ces valeurs moyennes ont été augmentées, dans la colonne suivante, de 7°.4, qui formaient à peu près la différence des moyennes des deux colonnes précédentes pour l'année entière.

Une quatrième colonne numérique indique la différence entre l'actinomètre et la dernière valeur. Cette colonne est extrêmement importante; elle permet d'apprécier, en effet, la différence qui existe entre la chaleur observée immédiatement par l'actinomètre et la chaleur observée seulement sur la température de l'air et des corps avoisinants qui se trouvent à l'ombre en même temps que le thermomètre. On voit qu'à la suite de l'hiver et au printemps, l'actinomètre marque une température beaucoup plus élevée que le thermomètre: il indique, en effet, la quantité de chaleur qu'il reçoit immédiatement; tandis que le thermomètre marque la chaleur qui reste, après la communication faite au milieu environnant. Pendant l'été et l'automne, au contraire, le thermomètre conserve une supériorité, car tandis que l'actinomètre indique la chaleur réelle du soleil, le thermomètre montre cette chaleur, mais augmentée encore par les corps avoisinants qui ont conservé une température plus élevée que celle de l'instant actuel.

Il est remarquable, du reste, que les variations du thermomètre et de l'actinomètre se soient accordées de manière à ne pas devoir faire de réductions pour comparer les valeurs.

Une cinquième colonne indique la déclinaison moyenne solaire pour le milieu de chaque mois, et la colonne suivante donne la hauteur du soleil pour la même époque. Cependant l'action de l'actinomètre, bien que plus rapide et plus sûre que celle du thermomètre, n'est pas tout à fait indépendante des milieux ambiants; mais la différence est à peine sensible. Puis, on ne peut pas comparer avec une égale sûreté des températures obtenues pendant des jours parfaitement purs avec des jours qui l'étaient moins; car les températures indiquées pour ces deux espèces de jours, sur un même thermomètre, ne pourraient donner des valeurs pareilles pour en exprimer le rapport.

Dans les deux dernières colonnes du tableau, on trouvera, d'après la formule de De la Ponce, les valeurs actinométriques calculées, en même temps que l'épaisseur des couches d'air traversées. On remarquera que, pendant la première partie de l'année, les valeurs calculées sont un peu supérieures aux valeurs observées, tandis que le contraire a lieu

dans l'arrière-saison. Cette différence montre que l'actinomètre même n'accuse pas entièrement les températures actuelles, et que, jusqu'à un certain point, il présente les inconvénients du thermomètre ordinaire. Cet inconvénient est bien moins grand, du reste, si l'on compare entre elles les valeurs de l'actinomètre, du thermomètre avec l'augmentation de 7°4, et de l'actinomètre calculé par la formule de De la Place (1).

Variations de l'actinomètre selon les mois de l'année (1845 à 1853.)

MOIS.	VALEURS actinomé- triques.	THERMOM. CEN- tigrade.	WIEB. thermomètre + 7°4.	DIFFÉRENCE entre l'actinomètre et le thermomètre.	ESTIMATION soit degré.	HAUTEUR moyenne du soleil.	FORMULE de De la Place.		RE- SULTAT.
							soit de 1°	actinomètre	
Janvier	8,57	2,0	9,4	- 1,03	-21°10'	17°50'	3,160	9,07	- 0,70
Février	15,57	3,8	11,2	+ 9,77	-12 45	20 14	2,196	14,54	- 0,77
Mars	17,39	5,5	12,9	+ 4,30	- 2 14	50 55	1,637	18,07	- 1,38
Avril	30,40	9,0	16,4	+ 4,60	9 41	48 50	1,504	21,87	- 1,58
Mai	22,22	13,5	20,9	+ 1,72	18 40	37 58	1,102	21,54	- 1,12
Juin	34,74	17,2	24,0	+ 0,14	25 10	02 28	4,112	25,05	+ 0,78
Juillet	24,44	18,2	25,6	- 1,10	21 56	09 45	1,135	23,71	+ 0,73
Août	35,15	17,8	25,3	- 2,05	14 10	58 19	1,358	23,57	+ 0,58
Septembre	21,05	14,8	22,9	- 0,55	3 9	42 18	1,402	20,50	+ 1,35
Octobre	15,85	10,7	18,1	- 2,35	- 8 26	30 45	1,917	16,56	- 0,51
Novembre	11,75	6,6	14,0	- 2,35	-18 27	20 42	2,760	10,97	+ 0,78
Décembre	8,15	3,0	11,0	- 2,87	-25 17	15 52	3,554	7,55	+ 0,60
L'ANNÉE	17,64	10,2	17,6	+ 0,04

Dans le développement des valeurs actinométriques, on peut remarquer un résultat assez curieux, qui se trouve déjà indiqué du reste, quoique moins ostensiblement, par les valeurs du thermomètre : c'est que la température de septembre, dans nos climats, après avoir dépassé sensiblement la moyenne, tombe au-dessous de sa valeur régulière, pendant le mois suivant, et forme pour octobre un abaissement exceptionnel.

Je ne ferai pas usage des nombres que j'avais assemblés pour déterminer la variation de l'actinomètre pendant le jour, ou pour apprécier la quantité dont le rayonnement, à une

(1) Voyez, pour ces résultats, les observations indiquées dans la septième partie de l'ouvrage *Sur le Climat de la Belgique*, pp. 6 et suiv., ou bien dans le tome VII des *Annales de l'Observatoire*.

même hauteur solaire, peut changer aux différentes époques de l'année. J'avais produit quelques-uns de ces résultats dans mon premier travail; mais je pense que les observations devraient être plus nombreuses pour donner un résultat concluant à cet égard (*).

2. THERMOMÈTRES ORDINAIRES ET THERMOMÈTRES COLORÉS.

Nous venons de voir comment la chaleur solaire agit sur l'actinomètre, instrument destiné spécialement à faire connaître le rayonnement direct aux différents instants de l'année; nous avons pu reconnaître qu'il n'est pas possible de séparer entièrement l'action de ce rayonnement de celui que produisent les différentes couches atmosphériques déjà échauffées.

Voyons maintenant l'effet qui se manifeste sur le thermomètre, instrument dont on se sert habituellement pour juger, non pas le rayonnement solaire seulement, mais encore la chaleur des couches d'air qui nous entourent.

Quand un thermomètre est transporté à différentes hauteurs au-dessus du sol, soit au moyen de ballons, soit par d'autres procédés, on trouve que ses indications varient très-sensiblement, et qu'il s'abaisse en général d'un degré centigrade pour une hauteur de 170 à 190 mètres. Mais cette diminution continue-t-elle à être progressive avec les hauteurs? C'est ce qui n'est pas à présumer. Quoi qu'il en soit, on estime généralement que la température s'abaisse en s'élevant, et qu'elle descendrait à 60 degrés au-dessous de zéro aux dernières limites de notre atmosphère. Mais, en admettant une diminution d'un degré dans le thermomètre centigrade même, pour une élévation de 200 mètres, il suffirait de s'élever à la hauteur de 18,000 mètres dans nos climats, où la température moyenne est de 10° environ, pour arriver à la température des espaces célestes. Or cette hauteur serait quatre à cinq fois moindre que la plus petite hauteur qu'on attribue à l'atmosphère; il faudrait donc admettre ou que l'atmosphère est beaucoup moins élevée qu'on ne le suppose en général, ce qui n'est nullement probable, ou que le décroissement de température à la surface de notre terre est plus rapide que dans les parties élevées de l'atmosphère. Cette dernière hypothèse est plus vraisemblable.

On pourrait bien se demander encore si la température des espaces célestes ne tombe pas au-dessous de — 60 degrés, que Fourier leur attribuait d'après ses travaux; mais les

(*) On trouvera aussi, dans la septième partie du *Climat de la Belgique*, des recherches que j'ai faites, au moyen du péribolomètre de M. Pouillet, pour déterminer le rayonnement solaire. J'ai indiqué, en même temps, les motifs pour lesquels j'ai préféré l'observation de l'actinomètre, qui exigeait moins de temps pour l'observation.

preuves citées en faveur de son opinion sont trop fortes pour qu'on ait songé à les révoquer en doute.

Examinons d'abord le thermomètre ordinaire, placé à l'ombre et à quelques mètres au-dessus du sol; c'est l'instrument par lequel on estime vulgairement la température moyenne de l'atmosphère. Nous donnerons ses valeurs pour les trois années de 1834 à 1836 et pour l'heure de midi, afin de pouvoir les comparer plus sûrement aux indications des autres instruments que nous ferons connaître ensuite et qui n'ont été observés que pendant ces derniers temps; nous joignons en même temps à ces valeurs moyennes l'indication des *minima* de chaque jour.

À côté du tableau précédent, nous placerons les relevés du thermomètre à boule libre, exposé au soleil, sur le sommet de la tourelle orientale de l'Observatoire (*). Nous donnons également la température moyenne pour l'heure de midi, en même temps que celle des observations *minima* de chaque jour.

En moyenne, le thermomètre, au haut de la tourelle et sous la radiation solaire, n'indique qu'un degré de plus que le thermomètre placé au nord et à l'ombre. Cependant, quoique l'effet annuel ait été assez régulier, on trouve des différences très-sensibles sur les résultats des mois pris individuellement, à cause des jours sercins plus ou moins nombreux.

Cet avantage d'un degré d'élévation, à l'heure de midi, est compensé par un abaissement plus fort du thermomètre à l'instant du *minimum* : et, en effet, la moyenne des températures annuelles les plus basses, pour le thermomètre placé tout au sommet de la tourelle de l'Observatoire, est de 5°,5, tandis que pour le thermomètre placé au bas de l'Observatoire et vers le nord, elle est de 6°,5. Il y avait donc, pour ces deux nombres, à peu près compensation exacte de ce qui s'observait à l'heure des températures moyennes.

Si l'on compare ensuite les indications de ce même thermomètre placé au bas et au nord de l'Observatoire, aux indications d'un autre thermomètre placé à même hauteur, mais au midi et sous la radiation solaire, on trouve des différences assez sensibles. Les observations, pour l'heure de midi, donnent au nord trois degrés de moins qu'au midi, et cette différence est à peu près constante d'une année à l'autre. Le thermomètre au nord, pour l'heure de midi, est inférieur d'un degré seulement à un troisième thermomètre placé également au midi et sous la radiation solaire, mais au plus haut point de l'Observatoire.

(*) Au-dessus de la tourelle, on a placé une plate-forme d'un peu plus d'un mètre carré de surface. C'est à la rampe de cette plate-forme d'un mètre de hauteur qu'on a placé le thermomètre, et c'est environ à 1^m,60 de hauteur que l'on prend, chaque jour, l'électricité de l'air au moment de l'observation. L'observateur s'incline un peu de manière que l'instrument soit placé plus haut que lui.

Si l'on compare ensuite le thermomètre placé au midi, à un mètre environ au-dessus du sol, et sous la radiation solaire, à trois autres thermomètres dont les boules ont été colorées en blanc, en bleu et en noir, on trouve des différences, mais qui sont moins grandes que celles qu'on aurait pu supposer. Ces différents thermomètres sont placés exactement à la même hauteur que le précédent et les uns à côté des autres. Voici quelles ont été leurs indications pendant les trois années que nous comparons :

THERMOMÈTRES.	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.
—	—	—	—	—
Boule libre	15,9	15,8	15,5	15,0
• blanche	15,5	14,1	14,4	14,7
• bleue	16,2	14,1	15,7	15,5
• noire	16,3	14,5	15,9	15,5

Le thermomètre à boule blanche s'est donc tenu seul plus bas que le thermomètre libre, excepté pendant l'année 1855; mais les deux thermomètres à boules bleue et noire se sont tenus plus haut de 0°,3 et 0°,5, à peu près exactement, pendant l'espace de chaque année.

En comparant ces différents thermomètres à celui qui est exposé au nord et à l'ombre, on obtient les valeurs qui se trouvent dans la dernière partie du tableau général (*). Nous donnerons également les indications d'un thermomètre dont la boule descend au centre d'une sphère creuse en cuivre, noire à l'extérieur, et d'un décimètre de diamètre. Ce thermomètre nous avait été envoyé par M. De Gasparin, avec invitation de l'observer; mais nous avons éprouvé un vif regret de n'avoir pu faire connaître au célèbre agronome, qui mourut peu de temps après, les résultats que nous avons déduits de son instrument : on les trouvera plus loin.

(*) Les indications détaillées de ces thermomètres ont été données, pour les années 1854 et 1855, dans la 7^{me} partie du *Climat de la Belgique*, pp. 47 et suiv.; mais les résultats n'étaient point corrigés des erreurs des instruments.

Thermomètre au nord et à l'ombre ⁽¹⁾.

MOIS.	TEMPÉRATURE A MIDI.				TEMPÉRATURE MINIMUM.			
	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.
Janvier.	4,3	0,0	0,5	5,4	1,9	— 9,0	2,5	0,3
Février.	4,5	— 3,9	0,7	2,9	1,0	— 6,5	5,4	— 0,7
Mars.	0,5	5,0	0,5	7,1	2,0	6,0	1,2	1,8
Avril.	18,7	11,0	19,7	12,5	5,4	4,1	5,1	6,2
Mai.	16,0	14,4	14,7	15,6	8,7	7,5	8,4	8,1
Juin.	18,4	19,4	20,3	19,3	11,7	12,1	12,6	12,2
Juillet.	21,5	22,0	20,8	20,9	15,6	14,1	15,2	15,7
Août.	20,9	21,8	22,0	21,8	15,5	14,5	15,5	14,5
Septembre.	18,5	18,4	16,4	17,5	10,0	10,7	11,0	10,0
Octobre.	15,0	14,0	15,7	13,6	7,7	10,0	8,5	8,7
Novembre.	6,0	5,5	4,4	5,3	3,0	2,6	1,7	2,4
Décembre.	5,0	1,5	5,5	4,2	5,1	— 1,4	2,0	1,4
L'année.	19,6	10,9	12,4	19,0	6,0	5,5	7,2	6,5

(1) Les nombres ont été corrigés de l'erreur du zéro, + 0,1. L'instrument est placé parmi ceux qu'on observe pour la température de chaque jour, à environ trois mètres au-dessus du sol.

Thermomètre à boule libre au soleil sur la tourelle Est ⁽¹⁾.

MOIS.	TEMPÉRATURE A MIDI.				TEMPÉRATURE MINIMUM.			
	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.
Janvier.	2,4	1,1	7,0	4,5	1,2	— 5,1	2,5	0,2
Février.	5,5	— 0,0	7,8	4,1	1,4	— 6,0	3,6	— 0,5
Mars.	11,8	5,0	3,1	6,8	2,7	0,2	1,2	1,4
Avril.	10,8	11,7	14,6	14,4	5,5	2,5 ⁽²⁾	3,6	4,5
Mai.	17,4	14,5	14,3	15,4	7,1	6,1	7,7	7,0
Juin.	18,1	18,0	21,6	19,5	10,9	9,0	11,5	10,4
Juillet.	22,8	10,4	20,5	20,9	12,4	10,5	11,0	11,7
Août.	21,8	21,2	25,0	22,7	12,9	12,5	15,5	15,2
Septembre.	20,6	21,5	10,3	19,5	9,4	6,7	9,1	9,4
Octobre.	14,1	14,6	14,0	14,5	6,6	9,5	6,5	7,5
Novembre.	5,0	5,5	5,4	5,3	2,0	2,4	— 0,5	1,5
Décembre.	5,7	2,7	4,0	4,5	2,0	— 1,4	1,2	0,0
L'année.	15,0	11,7	15,2	15,6	6,1	4,4	5,2	5,5

(1) Les nombres ont été corrigés de l'erreur du zéro, + 1°,0 jusqu'en août 1854 et ensuite + 1°,2. (2) Le signe — placé devant le nombre du mois d'avril dans le tableau n° 2 de la 2^e partie du *Climat de la Belgique*, doit être changé en +.

TEMPÉRATURES DE L'AIR ET DU SOL.

67

Thermomètres au soleil sur la terrasse, observés à midi.

MOIS.	BOULE LIBRE ⁽¹⁾ .				BOULE BLANCHE ⁽²⁾ .			
	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.
Janvier	5,4	5,0	7,7	5,5	5,2	5,0	7,3	5,9
Février	5,8	1,5	8,1	5,1	4,9	1,3	8,3	4,8
Mars	15,1	8,5	6,7	10,4	11,4	8,4	9,7	10,3
Avril	19,5	14,5	16,4	16,7	18,6	14,5	15,1	16,3
Mai	19,5	16,5	15,5	16,8	18,4	15,7	14,2	16,4
Juin	19,5	22,6	23,7	21,8	19,3	22,4	22,1	21,9
Juillet	26,3	25,6	24,0	24,0	25,5	24,1	22,1	25,0
Août	25,5	26,5	26,0	26,5	25,5	27,1	26,5	26,1
Septembre	25,5	25,3	18,6	23,3	25,1	25,8	18,6	25,3
Octobre	17,4	15,0	19,5	17,5	16,5	16,1	18,9	17,1
Novembre	5,7	6,0	5,5	6,4	6,6	7,0	5,5	6,5
Décembre	7,1	3,0	5,5	5,0	7,3	3,8	6,3	5,7
L'année	15,9	15,8	15,5	15,0	15,5	14,1	14,4	14,7

(1) Les nombres ont été corrigés de l'erreur du zéro, + 0°,8. (2) Les nombres ont été corrigés de l'erreur du zéro, + 0°,8 jusqu'en mars 1856 et ensuite + 0°,5; vers la fin de 1856, la couleur blanche ne recouvrait plus entièrement la boule.

Thermomètres au soleil sur la terrasse, observés à midi ⁽¹⁾.

MOIS.	BOULE BLEUE ⁽²⁾ .				BOULE NOIRE ⁽³⁾ .			
	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.
Janvier	6,7	2,4	8,0	5,7	6,9	2,0	7,3	5,5
Février	6,6	1,5	8,5	5,6	6,4	1,6	8,3	5,4
Mars	14,5	8,7	15,0	11,0	14,8	8,6	16,3	11,5
Avril	20,5	14,5	16,0	17,2	21,0	15,1	17,1	17,7
Mai	19,5	16,5	15,1	16,9	19,4	15,7	14,9	17,0
Juin	19,5	22,5	24,5	21,9	19,4	22,5	24,0	22,3
Juillet	26,5	25,5	24,5	24,7	25,7	24,0	25,5	25,1
Août	24,7	26,6	28,5	26,0	24,5	27,1	29,5	27,1
Septembre	24,5	25,1	20,9	23,5	25,5	26,5	20,8	24,5
Octobre	18,1	18,1	20,1	18,1	18,9	16,1	20,5	18,5
Novembre	7,1	7,3	6,0	6,8	6,9	7,1	5,8	6,6
Décembre	7,5	4,1	6,6	6,1	7,3	5,8	6,9	5,6
L'année	16,9	14,1	15,7	15,5	16,5	14,5	15,9	15,5

(1) Les nombres ont été corrigés de l'erreur du zéro, + 0°,7 pour la boule bleue, + 0°,5 pour la boule noire et + 0°,4 pour la boule noire. La défaut de place nous a obligé de transporter les indications de ce dernier thermomètre à la page 68. (2) La couleur bleue ne recouvrait plus entièrement la boule vers la fin de 1856. (3) La boule noire a été repeinte le 1^{er} avril 1856.

Comparison de températures dans différentes expositions, d'après les années 1854 à 1856 (1).

MOIS.	TEMPÉRATURE à l'ombre.			TEMPÉRATURE à l'aube.			TEMPÉRATURE À MIDI, au vent ou à l'ombre.			DIFFÉRENCES PAR RAPPORT à l'ombre (20°).					
	du nord.	du sud.	du nord-est.	du nord-ouest.	du sud-est.	du sud-ouest.	du nord.	du sud.	du nord-est.	de la température à midi, sans le horizon.			de la température à midi, avec le horizon.		
	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.	en degrés centigrades.
Janvier	6,2	6,2	3,4	4,2	5,9	5,9	5,9	5,7	5,5	6,9	-0,7	-0,7	+1,9	+1,9	+1,9
Février	-0,7	-0,6	2,0	4,1	5,1	4,8	5,6	5,4	7,9	+0,1	1,2	2,2	1,9	2,7	2,5
Mars	1,8	1,4	7,1	6,8	10,4	10,3	11,0	11,5	14,5	-0,6	1,7	2,5	2,1	3,0	4,2
Avril	5,2	4,5	13,5	14,1	16,7	16,2	17,2	17,7	21,4	-0,7	1,0	4,2	3,7	4,7	5,3
Mai	8,1	7,0	15,0	15,4	16,6	16,4	16,9	17,0	21,2	-1,1	0,4	1,6	1,4	1,9	2,0
Juin	12,2	10,4	19,5	19,5	21,5	21,2	21,9	21,3	26,5	-1,2	0,2	2,5	1,9	2,0	2,9
Juillet	15,7	11,7	26,9	26,9	24,6	25,9	24,7	25,1	29,4	-2,6	0,0	2,7	2,0	2,5	4,3
Août	14,5	15,2	21,6	22,7	20,5	20,1	20,6	20,1	21,5	-1,3	1,9	4,7	4,5	4,8	5,5
Septembre	10,9	9,4	17,8	19,5	17,2	17,9	18,5	18,0	19,3	-1,5	1,2	5,4	5,4	5,5	6,3
Octobre	9,7	7,9	13,6	14,5	17,2	17,1	16,3	16,2	19,5	-1,2	0,9	3,0	2,9	3,0	4,6
Novembre	8,4	1,5	5,5	5,5	8,4	8,5	6,8	6,6	6,5	-1,1	0,0	1,1	1,0	1,5	1,5
Décembre	1,4	0,9	4,3	4,8	5,9	5,7	6,1	5,9	7,6	-0,5	0,5	1,7	1,5	1,9	1,7
L'année	0,5	5,0	12,0	13,0	15,0	14,7	15,5	15,5	19,8	-1,0	1,0	2,0	2,7	3,5	6,8

(1) Tous les thermomètres ont été corrigés de l'erreur de leur zéro.

MOIS.	SPHÈRE NOIRE.			
	1854.	1855.	1856.	MOYENNE.
Janvier	7,0 ⁽¹⁾	3,0	0,5	0,9
Février	8,0 ⁽¹⁾	4,5	10,2	7,9
Mars	18,0 ⁽¹⁾	12,5	15,6	14,6
Avril	24,3 ⁽¹⁾	10,0	31,1	31,4
Mai	23,6 ⁽¹⁾	31,3	18,0	31,3
Juin	25,4 ⁽¹⁾	26,4	29,2	26,5
Juillet	30,7	22,2	29,3	29,4
Août	30,3	31,2	33,0	31,5
Septembre	30,4	30,5	25,7	28,2
Octobre	21,4	19,1	24,0	21,5
Novembre	8,7	8,9	7,4	8,5
Décembre	9,5	5,8	7,8	7,6
L'ANNÉE	19,8	17,6	19,0	18,8

On voit que ce thermomètre est généralement beaucoup plus élevé que les quatre thermomètres à boules colorées, à côté desquels il se trouvait exposé pendant toute la durée des observations. La température était généralement supérieure de trois à quatre degrés en moyenne, mais cette différence était beaucoup plus grande par un ciel clair et par une radiation solaire prononcée, tandis que, par un ciel couvert, l'indication de l'instrument était à peu près la même que pour les autres thermomètres. En été, la température montait parfois au delà de 40 et jusqu'à 46 degrés centigrades.

3. PASSAGES DES TEMPÉRATURES DANS LE SOL ⁽¹⁾.

La quantité de chaleur rayonnée par le soleil diffère assez sensiblement pendant les

⁽¹⁾ Le thermomètre n'ayant été placé qu'en juillet 1854, ces nombres ont été enlevés d'après la différence moyenne mensuelle avec les thermomètres à boule bleue et à boule noire en 1855 et 1856. Les résultats des observations pour 1854 et 1855 ont été donnés dans la dernière partie du *Climat de la Belgique*, tome XI des *Annales de l'Observatoire*.

⁽²⁾ Bien que ce sujet appartienne à la physique du globe, j'en ai parlé avec détail dans la première partie de mon traité du *Climat de la Belgique*, qui parut en 1849; et des tableaux complémentaires furent donnés dans la dernière partie de ce travail, publiée en 1857. Je dois donc me borner ici à exposer l'ensemble des faits et leur coordination. On peut voir aussi sur le même sujet deux mémoires que j'ai insérés dans les recueils de l'Académie royale de Bruxelles, tomes X et XIII.

différentes saisons de l'année, comme on a pu le voir, soit à cause de la différence de déclinaison de l'astre échauffant, soit à cause de l'interposition de l'atmosphère. Il nous reste à rechercher maintenant comment la température se transmet et s'éteint dans le sol, en ayant égard à la fois à sa variation diurne et à sa variation annuelle.

D'après les recherches de l'illustre Fourier ⁽¹⁾, les profondeurs où les variations diurnes et annuelles de la température cessent de se manifester, sont liées entre elles par une loi mathématique très-simple et très-curieuse : *ces profondeurs sont entre elles comme les racines carrées des nombres qui représentent les durées des périodes des variations*, et, par conséquent, comme 1 est à $\sqrt{365}$ ou comme 1 est à 19 environ.

On trouve aussi que la chaleur se transmet avec une vitesse uniforme dans la direction de la verticale du lieu, et cette vitesse est à peu près de six jours pour un pied de profondeur.

D'après le même savant encore, comme nous l'avons vu, la température s'abaisse à mesure qu'on remonte dans l'atmosphère, et peut être évaluée, vers ses dernières limites, à 60 degrés centigrades environ au-dessous de zéro : c'est ce qu'on a nommé la *température des espaces planétaires*.

Ces lois mathématiques demandaient à être confirmées par l'observation, et c'est à quoi je me suis spécialement attaché dans mes recherches sur les températures de la terre.

Quand, à l'exemple d'Arago, je commençai mes recherches, en 1834, il existait peu d'observations de ce genre, et aucune d'elles n'avait été réduite, pour l'inégalité de température aux différentes profondeurs ⁽²⁾. Je les ai fait connaître dans mon premier mémoire; je erois donc inutile d'y revenir encore. Quant aux recherches d'Arago, recherches que j'aurais eu le plus grand désir de connaître, elles n'ont jamais paru, cet excellent physicien n'ayant pas eu le temps de les réduire. Je lui avais proposé de me charger de ce travail fatigant, mais, malgré notre amitié, il ne voulut pas y consentir. Il en a paru cependant quelques résultats non réduits, dans l'ouvrage de Poisson sur la chaleur.

Des travaux analogues furent faits, sur la côte de Malabar, par le directeur de l'observatoire de Trevandrum, M. Caldecott, qui a eu la bonté de me les transmettre : ils ont été continués du 1^{er} mai 1842 jusqu'à la fin de 1845, et se trouvent imprimés dans le tome XX des *Mémoires de l'Académie royale de Belgique*, pour l'année 1847. Les profondeurs auxquelles les instruments atteignaient étaient de 3, 6 et 12 pieds. On y voit très-bien qu'à ces profondeurs les variations de température étaient encore très-sensibles,

⁽¹⁾ Tome V des *Mémoires de l'Institut de France, Sur les mouvements de la chaleur des corps solides*.

⁽²⁾ On trouve un aperçu de ces premières recherches dans les éléments de physique de M. Pouillet, première édition. Elles ont été principalement faites par Ott, de Zurich; Leslie, d'Edimbourg; Herrenschneider, de Strasbourg; Munké, de Heidelberg; etc.

malgré l'assurance contraire de quelques voyageurs instruits, qui avaient cru que, dans ces latitudes, les températures de la terre étaient à peu près uniformes.

On doit des recherches de même espèce à M. Forbes, d'Édimbourg, qui fit ses observations de 1837 à 1840 inclusivement. Ce savant prit soin, en même temps, d'examiner l'influence des terrains sur la facilité de transmission de la chaleur ⁽¹⁾. Vers la même époque, je vis, à Bruxelles, M. le professeur Rudberg, qui commença aussi des observations semblables en 1838, à Upsal en Suède, et les continua jusqu'en 1841; elles ont été publiées, après sa mort, par M. le professeur Angström.

Les travaux de MM. Forbes, Rudberg, Caldecott, ainsi que les miens ont été entrepris et exécutés à peu près avec les mêmes instruments que ceux d'Arago; j'ai pris soin de les réduire pour l'inégal effet des températures dans des tubes aussi longs; j'en ai donné des aperçus assez étendus dans la première partie de mon travail sur le *Climat de la Belgique* ⁽²⁾.

Des recherches semblables furent aussi exécutées en 1833, à Bonn, par M. le professeur Gustave Bischoff; mais les procédés employés n'étaient plus les mêmes.

D'après les indications que je viens de donner, et d'après les développements déjà exposés dans la première partie de mon travail sur le *Climat de la Belgique*, je crois inutile de revenir encore sur les détails que j'ai pris soin de présenter alors. Je me bornerai, pour mettre quelque suite dans cet écrit, à faire connaître ce qui me paraît nécessaire pour donner une connaissance exacte de la physique du globe dans nos provinces.

Les températures de la terre, comme je le faisais remarquer, ont été accusées par deux séries de thermomètres : les plus grands, ceux placés dans le jardin, au nord du bâtiment de l'Observatoire, depuis la surface du sol jusqu'à la profondeur de 24 pieds, sont généralement abrités de l'action des rayons solaires. L'autre série de thermomètres, destinée à faire connaître la variation diurne, est placée dans le jardin, au sud de l'Observatoire; elle reçoit complètement les rayons du soleil et n'a pour abri qu'une légère cloison, d'un peu plus de 1 mètre de hauteur, entièrement découverte dans le haut et fermée latéralement par un simple treillis de fils de fer pour empêcher les accidents.

C'est à l'heure de midi qu'on observe, chaque jour, les températures des différents thermomètres. On se borne aujourd'hui à cette seule observation : dans les premiers temps,

⁽¹⁾ *On the diminution of the temperature with height, etc.*, Édimbourg, 1841, et *Recherches sur les variations qui ont lieu, à certaines périodes de la journée, dans les températures des couches inférieures de l'atmosphère*, par M. le professeur Marcet, *Mémoires de Genève*, tome VIII, 2^{me} partie.

⁽²⁾ Voyez pour les détails sur ces travaux, le tome IV des *Annales de l'Observatoire royal de Bruxelles*. MM. Bravais et Martins ont également publié des résultats sur les températures de la terre, qu'ils ont recueillies au Faulhorn en 1841.

l'observation se répétait quatre fois par jour; mais on ne tarda pas à s'apercevoir que cette précaution était inutile, du moins pour les thermomètres placés aux profondeurs les plus grandes.

Les thermomètres situés au nord, le plus long surtout, doivent subir une correction assez forte par suite du changement de température pendant les saisons. Les différentes corrections ont été calculées, pour les années 1834 à 1842, dans la première partie du *Climat de la Belgique*, et, pour les années 1843 à 1847, dans les *Annales de l'Observatoire*; mais elles n'ont plus été faites régulièrement pour les dernières années de 1848 à 1852, dont les moyennes d'ailleurs n'étaient plus déduites que des observations faites au milieu du mois. C'est par ce motif que nous n'avons pas cru devoir comprendre ces moyennes parmi celles que nous avons calculées.

Pour les mêmes thermomètres situés au nord, il a été impossible, comme on le conçoit, de s'assurer si le zéro de l'échelle thermométrique s'est déplacé par la suite des temps⁽¹⁾.

J'ai indiqué, dans mon travail sur le *Climat de la Belgique*, la marche que j'ai suivie pour corriger ces instruments des effets d'inégalité de température dans toute leur étendue. Ce calcul étant assez long, je ne puis que renvoyer aux ouvrages indiqués pour faire connaître la marche que j'ai cru devoir employer.

Les thermomètres ont été revus avec soin, vers la fin de 1845, et l'observation régulière a recommencé depuis cette époque.

(1) Il paraît très-probable, du reste, que le zéro de l'échelle aura varié pour ces différents thermomètres, et que, pour le plus long, par exemple, le liquide sera descendu de 0°,30, correction qu'indiquent à peu près tous les mois de l'année. Le thermomètre à 3°,90 de profondeur a également descendu de 0°,80 environ; mais aucune comparaison directe n'a été faite.

Primitivement les thermomètres étaient plus nombreux que ne l'indiquent les tableaux qui précèdent. Un thermomètre, placé au nord et à 0^m,45 de profondeur, fut cassé en 1841, après avoir donné régulièrement ses indications pendant sept années. Un autre thermomètre, placé à 1^m,95 de profondeur, fut cassé peu de temps après sa mise en place, mais il fut remplacé en 1840; et les observations furent données régulièrement jusqu'à la fin de 1852. Il se présenta ensuite différentes lacunes qui ne permirent pas de compléter certaines années pour ce thermomètre: ainsi, les résultats de 1844 furent omis, bien qu'il ne manquât que deux ou trois mois d'observations.

Des lacunes semblables s'observent dans la collection des thermomètres les moins longs, placés vers le sud. Il est difficile, à peu près impossible même, de juger directement les petites variations annuelles qui surviennent dans les thermomètres les plus longs; on peut les reconnaître, du reste, d'une manière plus précise d'après une longue série d'observations. Ce genre de calcul est difficile, parce que les thermomètres sont affectés à la fois par la période diurne des températures de l'air et par la période annuelle.

Afin de pouvoir exprimer la loi des variations de température, j'ai fait usage, dans ma première série de recherches, de la formule empirique

$$T_n = t + a \sin (n + e) + a' \sin (2n + e') + a'' \sin (3n + e'') + \text{etc.}$$

T_n représente la température cherchée pour un jour désigné n ; t est la température moyenne de l'année: n est exprimé en degrés de la circonférence, en supposant l'année représentée par 360 degrés, le mois par 30 degrés et le jour par 1 degré. On compte à partir du premier jour de l'an. e , e' , e'' sont des constantes à déterminer par l'expérience; il en est de même des coefficients a , a' , a'' .

Si l'expérience est d'accord avec la théorie, il faut que, dans l'équation précédente, les coefficients a , a' , a'' , qui appartiennent à une même profondeur, diminuent en progression géométrique pendant qu'on s'abaisse en progression arithmétique (*).

Voici les formules pour les thermomètres les plus longs, qui font connaître la période annuelle (**):

Surface du sol	$T = 0,55 - 7,57 \sin (67^{\circ} + n) + 0,05 \sin (56^{\circ} + 2n)$;
Profondeur de 0 ^m ,10 . . .	$= 8,82 - 0,3 \sin (60^{\circ} + n) + 0,50 \sin (40^{\circ} + 2n)$;
» de 0 ^m ,75 . . .	$= 9,36 - 5,4 \sin (50^{\circ} + n) + 0,44 \sin (30^{\circ} + 2n)$;
» de 1 ^m ,00 . . .	$= 10,40 - 5,0 \sin (45^{\circ} + n) + 0,35 \sin (20^{\circ} + 2n)$;
» de 3 ^m ,60 . . .	$= 11,83 - 9,3 \sin (147^{\circ} + n) + 0,67 \sin (300^{\circ} + 2n)$;
» de 7 ^m ,80 . . .	$= 11,77 - 0,75 \sin (184^{\circ} + n)$.

(*) Il existe encore plusieurs autres lois remarquables entre les quantités précédentes. — Voyez p. 128 du CLIMAT DE LA BELGIQUE, chap. I^{er} des Températures.

(**) Voyez le chapitre I^{er} des Températures, p. 170 du CLIMAT DE LA BELGIQUE, t. I^{er}, 1849.

Les constantes se rapportent au 15 de chaque mois, de sorte qu'en partant de janvier, il faudrait faire successivement $n = 45^\circ, = 45^\circ, = 75^\circ$, etc.

On pourra voir aussi, dans mon ouvrage sur le *Climat de la Belgique*, les formules que j'ai données pour calculer les variations annuelles des thermomètres placés au sud de l'Observatoire. On conçoit que les formules sont insuffisantes pour exprimer les effets produits; car, ici surtout, la variation annuelle se complique par l'action de la variation diurne. Les *maxima* et *minima*, par l'effet de cette dernière variation, produisent, en effet, des valeurs qui, dans le voisinage de la surface de la terre, changent entièrement les résultats de la formule calculée pour exprimer les variations annuelles seulement. Mais, en tenant compte des deux variations diurne et annuelle à la fois, on peut très-bien se rendre compte des résultats de l'observation.

Quand les gelées ont pénétré à l'intérieur de la terre, elles n'avaient pas duré moins de huit jours, et le thermomètre à *minima* était descendu au-dessous de -11° centigrades, température la plus basse de nos hivers ordinaires. En général, les fortes gelées ne descendent pas au-dessous d'un demi-mètre; cependant elles ont descendu jusqu'à 60 centimètres pendant l'hiver rigoureux de 1837 à 1838, où l'on a vu le thermomètre en plein air s'abaisser au-dessous de -20° .

Quant aux thermomètres dont les boules sont placées à des profondeurs assez grandes pour que la variation diurne ne se fasse plus sentir, la marche du liquide est extrêmement régulière. Ainsi, pour le thermomètre le plus long, la ligne décrite annuellement par le sommet de la colonne liquide est si uniforme que l'on reconnaît sans la moindre difficulté qu'elle représente une *sinusoïde*. Les ordonnées *maximum* et *minimum* de cette sinusoïde diminuent à mesure qu'on descend plus bas au-dessous du sol; et l'on peut estimer qu'elle devient nulle à peu près, ou qu'elle se réduit à un centième de degré centigrade, à la profondeur de 25 mètres environ, ou de 77 pieds de Paris (*). En prenant la 19^{me} partie de cette valeur ou $\frac{1}{3}$, on aurait le point correspondant où devrait s'éteindre la variation diurne.

Dans la partie de mon travail sur le *Climat de la Belgique* qui concerne les températures de la terre, page 145, j'ai calculé pour les différents lieux où l'on a observé ces températures, quelles sont les profondeurs où les variations peuvent être considérées comme nulles. J'ai trouvé les valeurs suivantes :

(*) Il existe, à l'Observatoire royal, un puits d'une soixantaine de pieds de profondeur, dont la température des eaux, mesurée à plusieurs reprises avec des thermomètres très-sensibles, n'a guère varié de plus d'un dixième de degré centigrade; la température moyenne est un peu supérieure à 11° degrés et manifeste déjà l'élévation du thermomètre, qu'on reconnaît en descendant au-dessous du sol.

LIEUX d'observation.	NATURE DU TERRAIN.	PROFONDEUR où la variation annuelle devient 0°,51.
Zurich . . .	?	85,7 pieds.
Strasbourg . . .	?	81,6 "
Heidelberg . . .	Terrain sur argile compacte.	85,6 "
Schwelzingen . . .	Terrain sablonneux	80,6 "
Bonn	?	73,6 "
Paris	Jardin de l'Observatoire	69,4 "
Leith	Jardin de M. Ferguson.	54,7 "
Édimbourg . . .	Trapp.	55,5 "
Id.	Sable.	66,2 "
Id.	Sandstone.	96,6 "
Upsal, 1 ^{re} série . .	?	69,6 "
Id. 2 ^{de} "	?	81,9 "
Trevandrum . . .	Roche (latérale).	55,6 "

La moyenne de ces différents nombres, abstraction faite du dernier, donne 73,1 pieds. Les résultats pour Trevandrum ne concernent que neuf mois de l'année; mais ils renferment le *maximum* et le *minimum* de la température.

Plusieurs de ces nombres, surtout les premiers, ne sont pas réduits pour l'inégalité de température dans toute l'étendue de la colonne thermométrique; cependant on peut voir que, dans nos climats, la profondeur où s'éteignent les variations annuelles est moyennement de 73,1 pieds, et que les limites extrêmes sont 54,7 et 96,6. Ces dernières limites sont données pour la même localité d'Édimbourg; ils montrent, par suite, que la différence des terrains a eu plus d'influence que la différence des climats.

Il est à remarquer que la formule ⁽¹⁾

$$T_x = t + a \sin (n + e) + a' \sin (2n + e') + a'' \sin (3n + e'') + \text{etc.},$$

par laquelle on calcule les températures *annuelles* au-dessus de la surface du sol, donne également les variations *annuelles* des températures au-dessous de cette même surface et à différentes profondeurs. La loi est identique; les constantes seules diffèrent entre elles.

⁽¹⁾ Sur le Climat de la Belgique, chap. *Températures*, page 51 pour l'atmosphère, et page 113 pour les températures de la terre.

On a en général, pour les formules qui donnent les températures aux *différentes hauteurs et profondeurs* par rapport à la surface de la terre, les équations

$$t = T a^t ; \text{ ou } \log t = \log T + t \log a \dots \text{ pour l'atmosphère ;}$$

$$t' = T' a'^{t'} ; \text{ ou } \log t' = \log T' + t' \log a' \dots \text{ pour l'intérieur de la terre.}$$

t est, dans la première formule, la différence du rayonnement au soleil et à l'ombre, pour une épaisseur d'atmosphère t ; T représente la même quantité que t , mais à l'entrée de l'atmosphère, et a exprime, au point où l'on observe, la quantité de rayonnement non absorbée par la transmission à travers l'atmosphère.

De même, dans la seconde formule, t' est la différence du *maximum* et du *minimum* de température, pour une profondeur t' ; T' représente la même quantité que t' , mais à la surface de la terre, et a' exprime la quantité de rayonnement non absorbée au lieu où l'on observe, à l'intérieur de la terre.

La première formule fait connaître ce qui se passe dans une couche horizontale, soit dans l'atmosphère, soit à la surface de la terre. La seconde exprime les lois que suit la chaleur, en traversant l'atmosphère et les premières couches de la terre jusqu'à l'endroit où elle cesse son action. On a donc, par la première formule, le moyen de calculer les effets produits annuellement dans une couche horizontale, soit plus haut, soit plus bas que la surface de la terre ; et par la seconde formule, on lie entre elles les quantités qui varient en descendant à l'intérieur du sol, jusqu'à la couche invariable par l'action des températures annuelles.

L'hypothèse que l'atmosphère tout entière est agitée par l'effet des chaleurs répandues à la surface de la terre, ou bien que l'atmosphère se partage en deux parties, dont la supérieure demeure à peu près constante, tandis que l'autre seule est constamment agitée, ne doit pas modifier sensiblement la marche des températures annuelles ou diurnes. La diversité des mouvements qui pourraient se produire, par suite de l'une ou de l'autre hypothèse, n'est pas assez marquée pour que nous puissions nous y arrêter dans l'état actuel de la science.

Les variations de ces températures annuelles, et surtout des températures diurnes, s'éteignent donc à des profondeurs très-faibles au-dessous du sol, et l'on peut assurer qu'à moins d'une centaine de pieds de profondeur (50 à 35 mètres), elles ne subissent plus de variations appréciables : passé ce point, la température devient constante. Or, différentes expériences qui ont été faites sur la température des puits et des sondages, montrent qu'ici, comme dans les pays voisins, le thermomètre monte à mesure qu'on descend plus bas au-dessous du sol. L'augmentation, d'après le peu d'observations qui ont été faites dans

nos mines (*), peut être évaluée à 4° centigrade pour une profondeur de 35 mètres : c'est à peu près la même élévation qu'on a reconnue dans la plupart des pays voisins.

En sorte qu'il ne faudrait pas descendre bien bas pour arriver à des températures qui dépasseraient celle de l'eau bouillante. Dans nos climats, par exemple, il suffirait de descendre de 90 fois la valeur de 35 mètres pour arriver à cette limite, en admettant à la surface de notre terre une température de 10 degrés centigrades. Cette profondeur de 3150 mètres, quoique grande pour nous, est cependant faible par rapport aux dimensions du globe.

Si l'on supposait donc jusqu'au centre de la terre une chaleur toujours croissante, d'après la loi que nous avons annoncée, loi qui se vérifie d'ailleurs partout où l'on a pu l'observer près de la surface du globe, la chaleur deviendrait énorme, et l'on ne concevrait guère comment le monde pourrait subsister.

On admettrait avec plus de raison que, sans pénétrer fort avant au-dessous de la surface de la terre, on arriverait à des parties encore à l'état fluide et dans lesquelles la chaleur serait uniformément répandue. Tout porte à croire, en effet, que notre globe est encore plus ou moins liquide à son intérieur; qu'il est couvert à l'extérieur d'une partie durcie, à travers laquelle les émanations intérieures peuvent se faire jour et se répandre à l'extérieur sous forme de volcans. D'après les recherches de Fourier, la quantité de chaleur qui se dissipe en un siècle, est telle qu'elle fondrait une couche de glace de trois mètres d'épaisseur sur toute la superficie du globe. Or cette quantité de chaleur perdue est à peine sensible sur l'étendue entière de notre terre.

Rien ne s'oppose, selon nous, à admettre que notre globe, dans ses conditions actuelles, peut être considéré comme composé d'une couche solide plus ou moins mince à l'extérieur et encore à l'état de fusion dans la partie intérieure. Ces deux parties peuvent être disjointes, si elles ne le sont déjà, et même avoir des mouvements de rotation qui ne seraient pas identiquement les mêmes. Nous n'insisterons pas sur ces hypothèses; elles méritent cependant d'être examinées avec soin.

Sans vouloir avancer d'une manière trop rapide sur ce terrain nouveau, je me bornerai à rappeler les résultats généraux, obtenus précédemment et appuyés sur des preuves généralement constatées par l'expérience.

1° La terre, en circulant dans une ellipse autour du soleil, reçoit, pendant le cours d'une année, des quantités plus ou moins grandes de chaleur. Au périhélie (c'est-à-dire pendant l'hiver pour nos contrées), la chaleur reçue par l'atmosphère terrestre est plus grande qu'à l'aphélie, la différence est d'environ un quinzième.

(*) Voyez pour les résultats obtenus dans nos mines, 1^{re} partie du *Climat de la Belgique*, tome 1^{er}, p. 188, et le tome IV des *Annales de l'Observatoire royal de Bruxelles*.

2° La chaleur rayonnée par le soleil a perdu dans l'atmosphère environ le quart de sa valeur en arrivant à la terre. La perte est plus ou moins grande selon les climats et selon le voisinage des terres ou des mers.

3° Cette quantité, perdue dans l'atmosphère par la chaleur *rayonnante*, devient chaleur *latente*.

Les effets combinés de ces deux chaleurs ne se font sentir qu'un mois après qu'ils auraient été constatés, si la chaleur avait continué à se transmettre exclusivement sous forme rayonnante. Le *maximum* et le *minimum* de température, par exemple, n'arrivent pas au mois de juin ni au mois de décembre, mais environ un mois plus tard, en juillet et janvier.

4° Le restant de la chaleur se transmet avec une lenteur plus grande encore dans l'intérieur de la terre et à peu près exclusivement sous forme latente; elle ne manifeste guère sa présence au delà de 50 à 40 mètres. Déjà à 10 mètres de profondeur, ses plus grandes excursions annuelles ne diffèrent guère d'un degré centigrade.



CHAPITRE II.

DE L'ÉLECTRICITÉ DE L'AIR.

L'électricité joue un grand rôle dans la nature. On peut s'étonner à bon droit que, dans la plupart des observatoires météorologiques, on s'occupe encore si peu des effets qu'elle manifeste, soit directement, soit par son influence sur d'autres phénomènes. On a constaté avec soin la quantité d'orages qui se forment annuellement dans les différents pays, mais l'on s'est peu occupé des effets que l'électricité exerce à toute heure et de l'intensité de son action.

En suivant la voie enseignée par les traités de météorologie des différents pays, je métais borné, jusqu'en 1842, à adopter la marche établie; je pouvais reconnaître cependant que l'électricité mérite une attention spéciale, et dès lors je commençai à constater son action.

Il fut possible de sentir d'abord la nécessité d'observer d'une manière plus précise; et, en même temps que l'on constatait l'électricité *statique*, on détermina ses valeurs *dynamiques* au moyen d'un galvanomètre très-sensible.

Je déterminai de plus, à partir de 1844, les effets que les hauteurs dans l'atmosphère produisent sur l'intensité de l'électricité. Je fus particulièrement aidé, dans mes premiers travaux, par M. Peltier, qui voulut bien me faire construire, avec un soin particulier, un électromètre dont j'ai conservé l'usage jusqu'à ce jour.

Les résultats que j'ai obtenus par mes premières recherches ont été développés dans mon travail sur l'électricité de l'air ⁽¹⁾; ils prouvent que, *dans un lieu qui n'est point dominé par les corps avoisinants, l'intensité électrique de l'air croît, à partir d'un point déterminé, proportionnellement aux hauteurs*. Cette loi, toutefois, n'a été vérifiée que dans des limites de hauteurs assez restreintes ⁽²⁾.

Je commençai en même temps, à l'heure de midi, des observations régulières qui ont été continuées jusqu'à ce jour. Les premiers résultats que j'en ai déduits, en 1848, sont insérés dans les *Annales de l'Observatoire royal*, et les valeurs de ces observations pour les années suivantes ont été publiées dans le même recueil ⁽³⁾.

1. ÉLECTRICITÉ STATIQUE.

Je ne tardai pas à voir l'influence de l'électricité et la nécessité de me livrer à une étude plus approfondie, pour compléter mes recherches sur la météorologie et la physique du globe. Mon premier soin fut de substituer à l'électroscope l'électromètre, qui présentait des résultats plus précis. Je m'attachai à déterminer, au point le plus élevé de l'Observatoire, et par les moyens les plus sûrs, l'état statique et l'état dynamique de l'électricité de l'air. Les instruments dont je fis usage et les premiers résultats que j'obtins sont décrits dans la troisième partie du *Climat de la Belgique* ⁽⁴⁾. Je crus nécessaire de revenir sur ce sujet dans chacune des parties du même ouvrage, pour compléter l'électricité atmosphérique.

Electricité mensuelle. — Les tableaux que je présente ici renferment l'ensemble des treize années d'observation, depuis le commencement de 1843 jusqu'en 1857 inclusivement. Dans un premier tableau on trouve le nombre moyen des degrés de l'échelle de l'instrument, observés de mois en mois, pendant chacune des années mentionnées ⁽⁵⁾, et

⁽¹⁾ *Annales de l'Observatoire royal de Bruxelles*, tome VII, et 3^{re} partie du *Climat de la Belgique*.

⁽²⁾ MM. Gourjou et Pelier eurent successivement l'obligeance de venir à Bruxelles, pour m'aider dans les soins à donner à l'établissement de leurs instruments électriques.

⁽³⁾ Tomes VII, VIII, IX, X et XI. Voyez aussi l'ouvrage sur le *Climat de la Belgique*.

⁽⁴⁾ Voyez aussi le tome VII des *Annales de l'Observatoire*. Pour les résultats de 1846 à 1848 inclus, voyez page 16 du même mémoire.

⁽⁵⁾ Les résultats de 1844 à 1848 sont donnés dans la 3^{re} partie du *Climat de la Belgique*; ceux de 1849 à 1851 dans le chapitre des *pluies*, et ceux de 1852 à 1856 dans la dernière partie de l'ouvrage, aux chapitres *Pression atmosphérique, pluies, hygrométrie, et état du ciel en général*.

dans le second, je présente ces mêmes valeurs, mais exprimées en nombres proportionnels et comparables entre eux. Pour bien comprendre cette distinction, il faut supposer le cadran partagé également sur toute sa circonférence en 360 parties; dans l'état d'équilibre, l'aiguille marque 0°, et elle s'écarte de ce point, avec le signe +, en se dirigeant vers l'est dans l'état ordinaire de l'atmosphère; et, vers l'ouest avec le signe —, dans l'état négatif. Ce dernier cas n'arrive que pendant les pluies, ou bien avant ou après ce phénomène, en sorte que le signe moins marque toujours un état exceptionnel de l'atmosphère (*).

Les valeurs électriques, telles qu'on les observe et telles qu'elles sont consignées dans le premier tableau, sont loin d'être identiquement les mêmes; un degré d'augmentation dans la charge diffère de beaucoup, selon le point plus ou moins avancé de l'échelle. Ainsi l'aiguille placée au 20^{me} degré, exige, pour passer au 21^{me} quatre fois autant d'électricité qu'il lui en faudrait pour parcourir le premier degré de l'échelle; arrivée au 60^{me} degré, il lui faudrait, pour passer au 61^{me}, cinquante fois autant d'électricité que pour parcourir le premier degré de l'échelle. On conçoit donc la nécessité de réduire, par une table que donne l'expérience, les nombres qu'il convient de substituer aux nombres qu'on observe, pour rendre les résultats comparables.

J'ai indiqué la composition de cette échelle (*); je me bornerai donc ici à donner les valeurs qu'on en déduit; elles expriment les *moyennes des nombres proportionnels* qu'il faut avoir soin de considérer. En les consultant, on remarquera sans peine que l'électricité, en décembre et en janvier, est dix fois aussi forte qu'en juin; à partir de ce dernier point, elle augmente progressivement jusqu'à la fin de l'année.

(*) Une ou deux fois cependant on a marqué le signe négatif sans mentionner d'orage, soit qu'on ne l'eût point observé, soit qu'il n'existât pas.

(*) 1^{re} partie de l'ouvrage sur le *Climat de la Belgique*, page 6, *Électricité de l'air*.

Dans les tableaux, je n'ai point eu égard aux nombres négatifs pour obtenir les moyennes, puisqu'ils marquent un état exceptionnel de l'atmosphère : j'ai cru devoir considérer ces nombres séparément. Je me suis aussi borné à indiquer, dans mes relevés proportionnels, le nombre 2000, qui correspond environ à 72°,5 de l'électromètre, dès que l'aiguille dépassait ce dernier point. Cet instant est généralement court et exceptionnel; il ne fallait pas lui donner une influence trop grande dans le calcul général des moyennes. Les nombres, sous ce rapport, peuvent avoir quelque chose de peu précis, mais la correction admise tend plutôt à diminuer qu'à augmenter la différence assez forte entre l'électricité positive de l'hiver et celle de l'été : car c'est pendant la première saison surtout qu'on la rencontre.

On peut voir en effet, par la première colonne numérique du tableau suivant, que, pendant un brouillard ou par un ciel qui n'annonçait point de chute d'eau, de neige ou de grêle (*), l'électricité positive de l'air a atteint ou dépassé 44 fois en douze années d'observation, 72,5 degrés de l'échelle électrométrique ou 2000 degrés de l'échelle comparative; tandis qu'elle n'a pas même une seule fois marqué de l'électricité négative. De plus, ces charges extrêmes d'électricité positive ont été atteintes pendant les mois les plus froids, tandis qu'on n'en a point compté pendant les mois les plus chauds.

D'une autre part, durant les chutes de pluie, de grêle ou de neige, et dans l'intervalle des douze mêmes années, on a observé que l'électromètre a atteint ou dépassé 94 fois cette limite de 72,5 degrés de l'échelle. Le nombre est plus que double de celui indiqué précédemment : l'électricité, sur le nombre 94, a été 20 fois positive et 74 fois négative; et avec ce dernier signe, l'électricité s'est déclarée 45 fois pendant l'orage et 29 fois pendant que l'orage était vers l'horizon. La dernière colonne indique encore qu'en douze années de temps, on n'a compté, à l'heure de midi, que 181 constatations d'électricité négative; et si l'on abandonne les quatre premières années, comme n'ayant pas donné d'observations aussi régulièrement suivies que les huit autres, on compte annuellement, dans nos climats, 20 jours où l'on recueille de l'électricité négative : on peut considérer ce nombre comme une moyenne.

(*) J'en excepte les deux circonstances spéciales dont j'ai parlé plus haut. — Je donne ici les résultats pour douze années seulement; les valeurs de la 13^{me} année n'ont pas encore été livrées à l'impression.

MOIS.	CHARGES ÉLECTRIQUES QUI ONT ÉTÉ DE 72°,5 ou au-dessus de ce point.						CHARGES
	ÉLECTRICITÉ sans pluie ou neige		ÉLECTRICITÉ avec pluie ou neige		ÉLECTRICITÉ négative et l'orage		d'électricité
	positive.	négative.	positive.	négative.	précipit.	orage.	négative ou positif.
Janvier	12	•	9	5	3	2	11
Février	8	•	2	•	•	•	4
Mars	1	•	1	5	1,5	•	10
Avril	1	•	2	12	3	4	23
Mai	1	•	3	15	12	1	31
Juin	•	•	1	6	1	5	14
Juillet	•	•	•	8	4	4	21
Août	•	•	•	8	3	5	21
Septembre . .	•	•	2	4	2	2	9
Octobre . . .	1	•	1	7	5	2	21
Novembre . .	3	•	2	1	1	•	8
Décembre . .	17	•	2	5	1	4	8
TOTAL	44	•	20	74	45	29	181

Il résulte donc de ce qui vient d'être dit que, quand l'électromètre atteint les points extrêmes, ses valeurs sont toujours positives en l'absence de pluie, de neige ou de grêle ⁽¹⁾; elles sont positives ou négatives dans le cas contraire : le premier cas arrive relativement au second dans le rapport de 20 à 74, ou de 1 à 4 environ. Pendant les brouillards, et particulièrement pendant les brouillards secs, l'électromètre est généralement très-élevé et dépasse souvent 72°,5. D'une autre part, il ne faut pas que l'orage éclate au lieu même d'observation pour que l'électricité se manifeste. Nous avons cherché à expliquer les différentes circonstances probables qui se présentent, dans le traité du *Climat de la Belgique* ⁽²⁾.

On peut estimer, comme nous l'avons vu plus haut, à 20 le nombre annuel de fois où l'on observe de l'électricité négative, à l'heure de midi; ce qui donnerait, pour Bruxelles,

⁽¹⁾ Il se trouve cependant deux ou trois observations qui peuvent paraître douteuses; dans le principe, on ne sentait pas, comme aujourd'hui, la nécessité d'observer les différents points du ciel. Voyez page 61 du chapitre sur les pluies, dans l'ouvrage sur le *Climat de la Belgique*.

⁽²⁾ Chapitre de l'*hygrométrie*, pages 56 et suivantes, tome II.

le rapport 1 à 17 entre l'électricité négative et l'électricité positive, dans l'état habituel de l'air vers le milieu du jour.

Nous avons vu d'ailleurs que, sur 181 cas d'électricité négative, l'observation a constaté 74 fois que la charge extrême avait été atteinte, c'est-à-dire à peu près une fois sur deux d'électricité négative en général.

Si l'on estime par rapport aux saisons le nombre de fois que l'on a constaté de l'électricité négative à l'heure de midi, on trouve pour

L'hiver (décembre, janvier, février) . . .	23 fois de l'électricité négative.
Le printemps (mars, avril, mai) . . .	64 " "
L'été (juin, juillet, août) . . .	56 " "
L'automne (septembre, octobre, novembre) .	38 " "

C'est donc au printemps et en été que l'on observe le plus d'électricité négative, et c'est en hiver qu'on en observe le moins. La présence du soleil au-dessus de l'équateur est, comme l'on voit, plus favorable au développement de l'électricité négative que sa présence au-dessous de ce plan pendant l'automne et l'hiver. Les nombres sont entre eux comme 120 à 61, ou comme 2 est à 1.

On peut dire, dans ce sens, que les variations d'humidité de l'air et le défaut de conductibilité de l'électricité à travers ses différentes couches ont une influence très-marquée : quand un nuage est chargé négativement pendant l'été, il se conserve mieux et pendant plus longtemps qu'en hiver. Nous aurons, du reste, à revenir un peu plus loin sur cette même circonstance.

Les mois de mai et d'avril font une exception qui mérite d'être remarquée : c'est au moment où le soleil a passé au-dessus de l'écliptique que l'électricité négative se montre le plus et que les charges sont les plus fortes.

D'après les sept premières années d'observation, de 1845 à 1851, la formule suivante a représenté les valeurs de l'électricité atmosphérique pendant les différents mois (*) :

$$\text{Électricité de l'air} = 184 + 200 \sin (n + 82^\circ) + 60 \sin (2n + 60^\circ).$$

On compte les abscisses n à partir du premier jour de l'an, en prenant 30 degrés par mois. Pour avoir les moyennes de janvier, février, mars, etc., il faut faire $n = 15^\circ, = 45^\circ, = 75^\circ$, etc. : ces nombres indiquent les degrés de l'échelle électrique convertis en unités équivalentes entre elles, d'après le tableau que nous avons donné plus haut.

(*) Voyez 3^{me} partie du *Climat de la Belgique*, tome II, page 57.

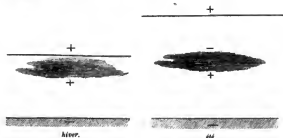
observations sur le même sujet ont commencé à être faites en Prusse, en Hollande, aux États-Unis et dans d'autres pays; mais je ne saurais trop recommander de n'observer les instruments que dans des points qui ne sont dominés par aucun autre, et avec des instruments parfaitement mobiles et dégagés de toute humidité.

Après différents essais, j'avais cru nécessaire de comparer les valeurs de Bruxelles à celles obtenues dans les villes avoisinantes, avec des instruments et des méthodes d'observation absolument les mêmes. Mais je me suis aperçu bientôt qu'il ne suffit pas même de la similitude des instruments ni du savoir et de l'exactitude des observateurs pour obtenir des résultats exactement comparables; il faut encore des stations bien découvertes et qui ne soient influencées par aucun obstacle voisin. Je connaissais ces conditions; mais je ne les croyais pas aussi fortement prononcées dans les résultats. M. Peltier qui m'avait aidé à organiser ce genre d'observations, m'assurait que, dans Paris, il lui avait été impossible de songer à l'observation de l'électricité de l'air, à cause des obstacles de toute espèce que lui opposaient les toits et les cheminées des bâtiments voisins. Ses craintes, je l'avoue, me semblaient exagérées; je me suis assuré depuis que la condition d'observer dans un lieu qui domine tous les autres, du moins dans des distances rapprochées, forme une des conditions essentielles. Plusieurs électromètres furent distribués en Belgique; je n'ai pu obtenir des valeurs régulières que de la seule ville de Gand. M. Duprez, avec une obligeance extrême, a bien voulu se livrer à des observations pénibles. Depuis le commencement de 1853, il a étudié l'électricité avec un soin dont on ne saurait trop lui tenir compte. Voici comment il s'exprime au sujet de sa manière d'observer. « L'électricité atmosphérique a été observée au moyen de l'électromètre de Peltier. Dans les observations, cet instrument est placé sur une tablette qui est fixée à 1^m,3 au-dessus de la base d'une ouverture rectangulaire, pratiquée dans un toit dont la pente est telle, que la hauteur du sommet au-dessus de la ligne horizontale menée par la base de l'ouverture est, à 6 mètres de distance de cette base, égale à 5 mètres; ce même toit est surmonté d'une cheminée d'environ 1 mètre de hauteur. Aucun autre objet environnant ne domine la tablette, et celle-ci est élevée de 10^m,8 au-dessus du niveau du sol. Il résulte de cette disposition que l'électricité atmosphérique n'agit point librement sur l'électromètre et que, par conséquent, les nombres obtenus sont trop petits: aussi ne faut-il considérer que les valeurs relatives de ces derniers. » Du reste le mode de calcul, adopté par M. Duprez, est exactement le même que pour Bruxelles. « Les nombres qui se rapportent aux observations d'électricité atmosphérique négative n'ont point été comptés dans le calcul des moyennes du tableau, et lorsque les indications de l'électromètre dépassaient 72 degrés d'électricité positive, on n'a fait entrer dans le calcul des moyennes des nombres proportionnels que le nombre 2000, qui correspond à environ 72 degrés de l'instrument. » La

» Ce n'est pas seulement en Belgique que l'orage du 19 février a fait des ravages, il a aussi sévi dans la Prusse rhénane, entre autres lieux à Melhem, où l'église a été réduite en cendres, et à Heinsberg, où le fluide électrique a mis le feu à la tour de l'église de Saint-Gangolphe. En Hollande, le tonnerre s'est fait également entendre; mais on ne dit point s'il y a fait des dégâts. »

On peut conclure en général de tous les renseignements recueillis pour Bruxelles et pour la Belgique entière : 1^o que le nombre ordinaire des orages dans nos régions est de quinze à seize par an; 2^o que les orages, en hiver et en été, sont numériquement comme 1 à 21 environ; mais qu'en hiver, bien moins nombreux qu'en été, ils sont cependant plus dangereux; 3^o le nombre annuel des orages, pour une même localité, peut varier considérablement d'une année à l'autre et s'élever même à quatre fois sa valeur ordinaire; tandis que, pour une autre localité, distante de quinze à vingt lieues seulement, la moyenne générale ne change pas; 4^o l'effet d'un même orage est si restreint parfois, quant à l'espace, qu'il ne s'étend pas au delà d'une à deux lieues, et sa vitesse est si grande qu'on peut l'estimer égale à celle des vents les plus rapides.

On voit que l'action de la foudre, animée de cette grande activité, marche, parallèlement avec les nuages qui la produisent : ce sont des actions purement accidentelles, mais qui peuvent devenir très-dangereuses. Il ne faut pas oublier que, pendant l'été, la couche d'air agitée dans laquelle se forme les orages, est beaucoup plus haute qu'en hiver. En général, dans nos contrées, les orages d'hiver, pendant que le soleil est plus bas que l'équateur, se forment *entre les nuages et le sol* : ceux, plus fréquents, qui éclatent en été, pendant que le soleil est au-dessus de l'équateur, se forment plus haut *entre les nuages et la couche immobile de l'atmosphère* ⁽¹⁾.



(1) Voyez, pour la formation des orages, le tome II du *Climat de la Belgique*, 6^e partie, De l'*Hygrométrie*, pages 56 et 57.

CHAPITRE III.

MAGNÉTISME TERRESTRE

I. SUR LE MAGNÉTISME TERRESTRE AVANT 1827, ET SUR LES OBSERVATIONS
FAITES DEPUIS CETTE ÉPOQUE.

« La Belgique est un des pays de l'Europe où l'on s'était le moins occupé de magnétisme. M. Hansteen, dans ses recherches sur cet élément, cite, d'après Kireher, une seule observation sur la déclinaison qui aurait été faite, vers l'an 1600, dans la ville d'Anvers. La déviation de l'aiguille aimantée était alors de 9° 0' à l'orient ⁽¹⁾; mais M. Hansteen croit avec raison cette observation plus ancienne.

« D'après un astrolabe, construit à Louvain en 1568, et offert à l'Académie royale de Belgique par M. Capocci, directeur de l'Observatoire de Naples (séance du 8 octobre 1853), la déclinaison magnétique était alors également à l'orient. À en juger par le trait qui représente l'aiguille, on peut estimer l'angle à 15 degrés environ ⁽²⁾. »

Il faut se transporter ensuite jusqu'à la fin du siècle dernier pour trouver quelques nouvelles observations magnétiques faites dans nos contrées. Elles ont été imprimées aux pages 22, 23 et 271 du tome 1^{er} des anciens *Mémoires de l'Académie de Bruxelles*, publiés en 1797. La première, pour Ostende, est de Pigot, astronome anglais qui a sé-

⁽¹⁾ *Untersuchungen über den Magnetismus der Erde*, von Chr. Hansteen, in-4°, pages 8 et 143, 2^{me} partie; 1819.

⁽²⁾ *Almanach séculaire de l'Observatoire royal de Bruxelles*, page 259; vol. in-18, an 1854.

journé quelque temps en Belgique et qui était membre de l'Académie royale et impériale de Bruxelles; la seconde, pour Nieuport, est de l'abbé Mann, autre savant anglais qui s'était également établi dans ce pays et qui était aussi l'un des membres les plus actifs de notre ancienne Académie. Voici les nombres auxquels ces deux savants étaient parvenus, en opérant chacun de leur côté :

« *Ostende*. Le 24 décembre (1772), à trois heures après midi, je trouvai que l'aiguille de quatre pouces déclinaît vers l'ouest de $20^{\circ}53' \frac{1}{4}$. »

« *Nieuport*. C'est à peu près cette quantité ($19^{\circ}50'$ et $19^{\circ}47'$) que j'ai toujours trouvée à Nieuport, pour la déclinaison magnétique à l'ouest, par des observations répétées, faites avec des aiguilles aimantées de dix pouces de longueur, suspendues à un fil de soie de douze à treize pieds, sur une ligne *méridienne*, tirée par des observations astronomiques. »

On voit que les éléments, auxquels on devait recourir jusqu'en 1827 pour constater l'état magnétique du globe dans nos provinces, étaient fort peu nombreux et tout à fait inexacts dans l'état actuel de la science. Il fallait en effet se borner à trois ou quatre observations de déclinaisons pour des époques très-éloignées. L'on se trouvait d'ailleurs dépourvu d'observations sur l'inclinaison et sur la force de l'aiguille aimantée, autres éléments qui n'avaient jamais été déterminés en Belgique.

On peut reconnaître seulement, d'après les observations faites chez les peuples voisins, que l'aiguille magnétique dans nos climats a dû, vers 1663, se trouver exactement dans la direction du nord. Avant cette époque, elle déviait à l'est; depuis, elle a constamment décliné vers l'ouest. C'est en 1816 qu'elle atteignait, à Paris, sa plus grande excursion occidentale; elle formait alors avec le méridien un angle de $22^{\circ}54'$ environ.

Il est à présumer que l'aiguille aura commencé à décliner également chez nous comme chez nos voisins, et qu'elle s'est ensuite rapprochée du méridien. Malheureusement cette excursion *maximum* n'a point été constatée.

En 1827, je rapportai d'Angleterre différents instruments qui me permirent, pendant la construction de l'Observatoire, d'estimer quelques éléments de physique qui nous étaient à peu près entièrement inconnus. Le magnétisme eut naturellement mes premiers soins : je m'occupai de déterminer la déclinaison et l'inclinaison de l'aiguille. Le premier de ces éléments, comme je l'ai dit, n'avait été observé que deux ou trois fois en Belgique, à des époques très-éloignées les unes des autres; tandis qu'on n'avait jamais essayé de déterminer l'inclinaison de l'aiguille ni son intensité.

Je n'étais borné jusqu'alors à reconnaître les valeurs données par les trois instruments et leurs variations annuelles. Plusieurs savants étrangers voulurent bien associer successivement leurs recherches aux miennes, et déterminer, de leur côté, les mêmes éléments, de manière que mes observations furent contrôlées par des physiciens de mérite, et je pus donner plus de poids à mes résultats qu'on trouvera dans les chapitres suivants.

Je commençai, en 1840, à faire cinq fois par jour des observations régulières aux instruments de déclinaison et d'inclinaison magnétique. Je pris ensuite part au système d'observations faites chaque mois, de cinq en cinq minutes, durant l'espace de trente-six heures, que l'illustre Gauss avait recommandé aux observateurs des différents pays.

Quand la société Royale de Londres, d'après la proposition du célèbre de Humboldt, donna le signal aux travaux réguliers sur le magnétisme terrestre, notre Observatoire, pour seconder cette heureuse impulsion et payer son arriéré à la science, fut l'un des cinq ou six établissements de l'Europe qui prirent part à ces pénibles recherches. Il s'agissait d'observer les instruments magnétiques nuit et jour, de deux en deux heures, et d'en marquer toutes les indications. Outre les heures paires, des heures impaires furent également employées pour compléter les travaux.

Ces observations ont été faites pendant près de sept années consécutives, depuis le mois de juin 1841 jusqu'à la fin de 1847. A partir de cette époque jusqu'à ce jour, les principaux instruments magnétiques ont continué à être observés, mais quatre fois par jour seulement : à 9 heures du matin et du soir, à midi et à 3 heures de l'après-midi.

Ce sont les résultats déduits de toutes ces observations que nous allons tâcher de présenter ici. Le manque de personnel et les nombreux travaux dont je suis chargé expliquent facilement les retards apportés dans l'appréciation régulière des documents qui ont été recueillis. Mon fils m'a secondé dans ces travaux et m'a aidé à les conduire à bonne fin.

C'est lui qui, pendant ces dernières années, a continué les observations absolues que j'ai eu soin de faire pendant près de trente ans. Pour les observations périodiques, elles ont été faites à la fois par les différents aides de l'Observatoire, qui, pendant six ans et demi, ont uni avec zèle leurs travaux aux miens pour ne laisser aucune lacune dans cet ensemble de recherches.

Nous allons examiner sommairement les résultats de tous ces travaux, en adoptant l'ordre suivant :

1° *Déclinaison :*

Déclinaison absolue,
Déclinaison relative, annuelle et diurne;

2° *Inclinaison horizontale :*

Inclinaison absolue,
Inclinaison relative, annuelle et diurne;

3° *Inclinaison verticale :*

Inclinaison relative, annuelle et diurne;

4^o *Inclinaison totale, absolue ;*

5^o *Intensité magnétique :*

A Bruxelles,

En Belgique et à l'étranger ;

6^o *Effet des orages, des tremblements de terre, etc.*

Ainsi, nous nous occuperons d'abord de la *déclinaison absolue* du magnétisme à Bruxelles; nous observerons ensuite ses variations, en ayant égard aux effets des périodes annuelle et diurne.

L'*inclinaison magnétique* et sa diminution successive fixeront également notre attention, et nous chercherons à en déterminer les valeurs angulaires sous le rapport des variations périodiques.

Ces deux coordonnées donneront la direction de l'aiguille magnétique, c'est-à-dire l'azimut du plan vertical dans lequel l'aiguille se trouve, et, dans ce plan, l'inclinaison qu'elle prend par rapport à l'horizon.

Nous chercherons ensuite à déterminer l'*intensité* totale du magnétisme et ses variations diurnes et annuelles. Deux méthodes se présentent à cet effet : on peut déduire l'intensité totale, soit par son *intensité horizontale*, en connaissant l'angle d'inclinaison; soit par son *intensité verticale*, au moyen du même angle. Ce double calcul permet d'exprimer l'intensité horizontale et l'intensité verticale en unités de même valeur.

On peut aussi, sans faire usage de l'angle d'inclinaison, déterminer la valeur de l'intensité totale. Au moyen des valeurs horizontale et verticale de la déclinaison, il suffit en effet d'employer la formule suivante :

$$\text{Intensité totale}^2 = \text{Intensité verticale}^2 + \text{Intensité horizontale}^2.$$

Il faudrait que les intensités verticale et horizontale eussent été déterminées par une même aiguille pour avoir des valeurs exactement comparables; des expériences ont été faites, mais sans obtenir des résultats aussi précis que ceux que nous avons trouvés par la méthode ordinaire (1).

En prenant Bruxelles comme point central, nous avons cherché à déterminer comparativement les valeurs magnétiques de quelques-unes des principales stations du pays, nous

(1) Voyez les *Mémoires de l'Académie royale de Bruxelles*, tome VI, année 1850 : *Recherches sur l'intensité magnétique*, pages 11 et suivantes.

avons cherché même à étendre nos résultats en dehors de la Belgique, et nous avons rattaché à notre travail les recherches qui ont été faites sur les mêmes lieux par des savants de mérite, qui ont bien voulu comparer leurs observations aux nôtres. Mon fils, plus tard, a vérifié quelques-unes de mes déterminations précédentes, et il a porté ses recherches jusque dans la Grèce, le berceau des sciences pour lequel nous n'avions malheureusement aucune détermination.

Pour compléter ce travail, je me suis efforcé de reconnaître les déviations qu'ont subies les instruments magnétiques, et particulièrement pendant les orages, les tremblements de terre et d'autres phénomènes telluriques plus ou moins anciens.

2. DE LA DÉCLINAISON MAGNÉTIQUE. — OBSERVATIONS ANCIENNES.

Les premières observations régulières sur la déclinaison magnétique ont été faites à Bruxelles, au commencement de 1828, avec une boussole construite par les ingénieurs anglais Troughton et Simms.

L'instrument, dressé avec soin, peut servir en même temps de théodolite; il a été employé, jusque dans ces derniers temps, aux observations que nous avons recueillies. « Le cercle horizontal a environ trois décimètres de diamètre; il est divisé, avec beaucoup de soin, de dix en dix minutes; de plus, il est muni de trois verniers, au moyen desquels on peut lire de dix en dix secondes. Le cercle vertical, attaché à l'axe de la lunette, a la moitié de la grandeur du cercle horizontal; il n'est divisé que par demi-degrés, et permet de lire les minutes, au moyen de deux verniers. En adaptant une lentille devant son objectif, la lunette astronomique devient le microscope avec lequel on observe l'aiguille de déclinaison.

» Cette aiguille, dont la longueur excède un peu deux décimètres, repose sur deux chapes en agate, par un axe cylindrique qui est fixé au centre de l'instrument. Elle est construite de manière à pouvoir être observée sur ses deux faces; son axe longitudinal est déterminé par les centres de deux petits cercles dorés, placés à chacune de ses extrémités. L'aiguille porte aussi, pour assurer son horizontalité dans les différents lieux, un petit contre-poids mobile et susceptible de glisser dans le sens de sa longueur. Pendant les observations, l'aiguille est abritée des agitations de l'air par une boîte de cuivre, garnie de laines à ses extrémités.

» Un grand et un petit niveau permettent de vérifier à tout instant l'horizontalité de

l'instrument, qui est pourvu, du reste, de tous les moyens de vérification requis en pareille circonstance (1). »

Les premières observations se faisaient en plein air. On prenait pour mire le clocher de l'église d'un village situé à plus d'une lieue de distance de Bruxelles et dont l'azimut avait été préalablement constaté. Plus tard, en 1839, les observations se firent directement en prenant pour mire le fil du milieu de la lunette méridienne, et la boussole se plaça dans le jardin de l'Observatoire, un peu en avant du cabinet magnétique. Depuis l'établissement des deux collimateurs en présence de la lunette méridienne, et les nombreuses constructions qui ont été faites autour de l'Observatoire, la direction méridienne se prend d'après le cercle mural.

Voici les valeurs qui ont été obtenues successivement pour la déclinaison méridienne : les observations individuelles étant indiquées avec détail dans les ouvrages déjà publiés antérieurement, je dois me borner à citer les résultats généraux auxquels ce genre de recherches peut donner lieu (2).

(1) Voyez *Annales de l'Observatoire royal*, tome 1^{er}, *Observations magnétiques*, page 2, et les *Mémoires de l'Académie royale de Bruxelles*, tome XII, 1839, ainsi que le deuxième mémoire que j'ai donné *Sur le magnétisme terrestre en Italie*, pendant l'année 1839, *Nouveaux Mémoires de l'Académie royale de Bruxelles*, tome XIII, 1841. Un second appareil, pour déterminer l'inclinaison magnétique pendant les voyages, avait été construit à Londres par l'habile mécanicien Robison. Nous en donnerons plus loin un aperçu; il est plus commode pour les transports que l'instrument actuel, mais il est moins grand et présente moins de précision.

(2) « Une détermination de la déclinaison magnétique était le résultat de quatre observations successives. J'aurais pu me borner, à la rigueur, à observer l'une et l'autre face de l'aiguille pour éliminer l'erreur provenant de la non-coïncidence de l'axe magnétique avec l'axe de figure; mais je jugeais à propos d'observer chaque face de l'aiguille dans deux positions de l'instrument, différant entre elles de 180 degrés. En faisant faire ainsi une demi-révolution à l'instrument, j'avais surtout en vue de rechercher si l'instrument lui-même n'exerçait pas d'action magnétique. » (*Sur l'état du magnétisme terrestre à Bruxelles*, page 6, *Mémoires de l'Académie royale de Bruxelles*, tome XII, 1839.)

On sait que les observations magnétiques subissent des anomalies accidentelles : il est très-important de les reconnaître et de s'attacher à éliminer ces petites irrégularités par des séries d'observations continues. On voit cependant, en étudiant la marche de l'aiguille aimantée depuis une trentaine d'années, que la déclinaison, dans nos climats, procède régulièrement, et qu'elle a passé par un état *maximum* autour duquel l'aiguille a paru osciller quelque temps; cet état, que nous n'avons pu observer à Bruxelles, semble devoir s'être présenté vers 1815, si l'on consulte les documents des pays les plus voisins.

C'est cette marche que nous nous efforçons de reconnaître; nous avons recherché ailleurs ce qui peut appartenir au double angle compris entre l'axe magnétique et l'axe de figure de l'instrument, ainsi que la différence des lectures faites pour une même face de l'aiguille, selon que le même côté de l'instrument était tourné vers le sud ou vers le nord. Nous ne pouvons que renvoyer pour ces dispositions aux *Annales* de l'Observatoire et surtout au mémoire *Sur l'état du magnétisme terrestre à Bruxelles*, inséré dans le tome XII des *Mémoires de l'Académie royale de Bruxelles*.

Si nous considérons maintenant la déclinaison magnétique comme diminuant successivement d'une manière régulière, et si nous attribuons toutes les petites anomalies aux observations mêmes, nous trouverons les valeurs inscrites dans le tableau ci-après.

La première colonne indique l'année de l'observation; les deux suivantes, la déclinaison observée et la déclinaison calculée; une quatrième colonne donne la différence des nombres contenus dans les deux précédentes.

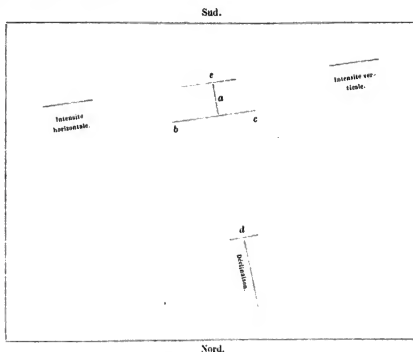
On trouve ensuite dans la cinquième colonne l'époque présumée de la période à partir de 1815, et, à sa suite, le résultat obtenu en ne supposant aucune déviation dans la marche des nombres. La dernière colonne présente la différence des deux colonnes qui la précèdent.

La déclinaison a été obtenue jusqu'en 1840, en dehors de tout moyen de comparaison, soit que le magnétisme terrestre eût un cours régulier, soit qu'il subit des perturbations; on peut éraindre néanmoins que, pendant les dernières années et surtout en 1858, il ne se soit produit un écart assez fort, soit par une perturbation effective, soit par des causes dont il a été impossible d'apprécier les effets.

A partir de 1841, la marche du magnétisme a été plus régulière, parce qu'on a pu reconnaître les anomalies et les éarter, en ayant égard à la marche moyenne du barreau observé à l'intérieur, pendant un mois entier, aux heures et à l'époque de l'année où l'on établissait la comparaison. Ainsi on a pris la moyenne des observations faites, pendant tout le mois de mars, à midi, 2 et 4 heures; et l'on a corrigé la déclinaison absolue, obtenue à l'extérieur, de la différence qui se trouvait au même instant entre le barreau magnétique et la valeur qu'il présentait moyennement pour le mois entier, afin de faire disparaître l'erreur d'une observation individuelle.

mois de mars à la valeur qui avait été obtenue directement à l'extérieur par le barreau magnétique entièrement libre et soustrait à toutes les influences.

Le barreau porte sur sa partie antérieure et perpendiculairement à sa direction, un petit miroir *d*, dans lequel on lit par réflexion, au moyen d'une lunette *a*, les degrés d'une échelle *bc*, qui indiquent la déviation. Cette échelle est un mètre sous-divisé en décimètres et en centimètres; elle est fixement attachée au massif qui porte la lunette *a*, sur la plate-forme, et une seconde lunette *e*, un peu plus basse, par laquelle on observe l'instrument d'intensité horizontale.



Les lectures, pour la déviation magnétique, se font donc en parties de l'échelle métrique, et il faut traduire ensuite ces parties en degrés, minutes et secondes, pour exprimer la déclinaison observée sous sa forme ordinaire. Cette valeur angulaire se déduit naturellement des distances du miroir *d* à l'échelle *bc*, ainsi qu'à la lunette *a*.

Avant de passer des observations de l'instrument établi dans le cabinet magnétique du milieu du jardin, à celles de l'instrument placé dans l'intérieur de l'établissement, on fit de nombreuses observations simultanées sur les deux instruments, pour juger si les

déviation étaient les mêmes, et ce ne fut qu'après des épreuves continuées pendant plusieurs mois, qu'on s'en tint entièrement aux indications recueillies dans l'intérieur de l'Observatoire.

Pendant ces premières années, on a laissé en dehors des calculs les jours où régnaient des perturbations magnétiques. Les nombres ont été donnés tels qu'ils se trouvent inscrits dans les *Annales de l'Observatoire*, seulement ceux de 1843 ont subi une légère modification : les nombres de janvier ont été diminués de 6 minutes; et les nombres de novembre et de décembre ont été augmentés au contraire, les premiers de 2 minutes et les derniers de 6 minutes.

Si aucune cause accidentelle n'avait entravé la marche des observations, les résultats que nous offrons ici feraient connaître : 1° la déclinaison magnétique avec ses variations mensuelles et diurnes; 2° la diminution progressive suivant les temps. Le second élément est très-difficile à constater : il faudrait pour l'obtenir faire des observations de déclinaison à peu près continues, et il ne suffit pas même d'observer dans un cabinet absolument dépourvu de fer, on doit craindre encore les dérangements accidentels qui se produisent en dehors des actions de ce métal. Ainsi les observations faites dans le cabinet magnétique ne présentent pas plus de garanties que celles faites à l'intérieur de l'établissement; elles en offrent moins peut-être, parce que les instruments n'ont pas une stabilité suffisante et qu'ils sont plus exposés à se déranger par la suite des temps; il faut donc recourir à des observations absolues, et opérer de loin en loin directement dans le jardin.

Quant aux variations diurnes, c'est-à-dire celles qui s'observent pendant le cours d'un jour, elles présentent beaucoup plus de stabilité, surtout en prenant la précaution de régulariser la température et d'en rendre les écarts peu sensibles. Nous pourrions, par conséquent, admettre ces valeurs comme offrant des garanties suffisantes; mais il conviendrait d'attacher moins de prix aux changements successifs introduits par des périodes plus longues, telles que le cours d'une année.

Nous allons examiner les deux éléments dont nous venons de parler, en commençant par la variation mensuelle: la seule crainte qui puisse arrêter, c'est de voir s'introduire un changement brusque dans la valeur du magnétisme pendant le cours d'un mois. Si ce changement était considérable, on l'apercevrait et on pourrait le corriger sur les résultats du mois même: dans le cas contraire, l'excès devient à peu près sensible sur la moyenne des six années.

On reconnait d'abord qu'il existe un *maximum* de déclinaison, qui tombe à peu près à 1 heure après midi. Ce *maximum* s'est présenté à la même heure pendant les différentes années, comme on le voit par le tableau général, et même pendant les différents mois de l'année.

Ce terme extrême est assez bien marqué pour caractériser entièrement la marche de la courbe des déclinaisons. L'inflexion que prend cette ligne est plus ou moins étendue, d'après la durée du jour ou la présence du soleil au-dessus de l'horizon : pendant l'été, par exemple, elle est fortement marquée, et l'ondulation de la courbe commence dès 4 à 5 heures du matin, pour finir assez tard dans la soirée; en hiver, au contraire, la durée de cette ondulation n'a pas la moitié de cette longueur. Il en résulte que l'aiguille magnétique, alors, pendant seize heures environ, a une direction à peu près invariable. Or c'est pendant ces heures qu'il se présente un nouveau *maximum secondaire* à peine marqué, et, par conséquent, deux *minima*, dont la position est assez variable selon l'époque de l'année. On peut se rendre compte de la variation *générale* qu'éprouve la déclinaison du magnétisme diurne par la courbe que nous avons figurée au bas de la page suivante. Mais il ne faut pas oublier que cette ligne, comme nous l'avons dit, se modifie singulièrement selon les saisons, tout en conservant son terme *maximum* vers 1 heure de l'après-midi; sa hauteur et l'étendue de ses limites varient considérablement.

On trouve, disons-nous, un *maximum secondaire* très-peu sensible, vers 2 heures du matin. On ne l'observe que sur le résultat général de l'année; il n'existe pas, en effet, pendant plus de la moitié de cette période : il est le résultat de toutes les valeurs mensuelles qui conservent à cette heure une valeur *maximum*. Il devrait plus naturellement peut-être appartenir à 4 heures du matin et former l'instant critique, lorsque les deux *minima* sont prononcés de manière à pouvoir être constatés par l'observation.

Quant au *minimum* principal, il arrive vers 8 heures du matin, un peu plus tôt en été, un peu plus tard en hiver. Ce *minimum* se déplace cependant aux mois d'hiver, c'est-à-dire en janvier, février et même en mars.

On peut donc conclure en général que la déclinaison diurne, pendant tout le cours de l'année, atteint son *maximum* un peu après 1 heure de l'après-midi et son *minimum* entre 7 et 8 heures du matin. Toutefois, quand les nuits sont longues, un autre *minimum* secondaire, qui avait été masqué pendant les nuits les plus courtes, se prononce vers 10 à 11 heures du soir et donne naissance à un *maximum* très-faible, également secondaire, qui se manifeste entre 3 et 4 heures du matin.

On pourra, par le tableau suivant, prendre connaissance des variations qui s'opèrent, dans tout le cours de l'année, aux différentes époques du jour.

Comme je l'ai dit, je n'ai pas fait de correction pour la variation diurne de la température. On pourra remarquer que cette variation, si elle existe, doit produire des effets extrêmement faibles dans une salle où la température ne varie guère de plus d'un à deux degrés en vingt-quatre heures.

A partir de l'année 1848, les observations magnétiques ont été faites moins fréquemment; on s'est borné à prendre quatre observations par jour : à 9 heures du matin, à midi, à 3 heures et à 9 heures du soir. Les deux premières heures offrent seules des nombres exactement comparables à ceux de la période qui précède 1848. Quant aux nombres qui appartiennent à 3 et à 9 heures du soir, on pourrait les considérer comme des moyennes obtenues entre 2 et 4 heures et entre 8 et 10 heures. En comparant ces nombres à ceux de la première période, pour les mêmes heures, on trouve les résultats suivants :

HEURES des observations.	NOMBRES OBTENUS de 1848 à 1847		NOMBRES observés de 1848 à 1867.	DIFFÉRENCE des deux séries.
	par l'observation.	simples de l'été		
9 heures du mat.	21° 6' 35"	20° 4' 2"	20° 4' 21"	-0° 3' 19"
Midi	21 12 54	20 10 25	20 9 50	+2 0 35
3 heures du soir.	21 11 45	20 9 12	20 9 8	+2 0 4
9	21 7 6	20 4 35	20 4 55	-0 0 18

Les deux périodes précédentes donnent des résultats peu différents; l'excès le plus fort est à l'heure de midi et présente une différence de plus d'une demi-minute.

Cependant il conviendra d'examiner de plus près les valeurs obtenues aux différentes heures et de juger les variations qui pourraient être survenues dans les résultats. Ce qui conviendra le mieux pour établir une pareille comparaison, ce sera de prendre pour unité la valeur de midi et d'y comparer les autres nombres. On trouve ainsi les valeurs consignées dans le tableau qui suit :

faire usage. Soit qu'il y ait eu des mouvements dans le pavillon magnétique, soit par une autre cause quelconque, les indications suivies de l'instrument n'ont pas eu assez de régularité pour que nous puissions les employer et compter sur l'exactitude des résultats.

Il n'en est plus de même pour la période diurne. On peut comparer les valeurs obtenues dans le cabinet du jardin avec celles qui ont été constatées dans l'intérieur de l'Observatoire, pendant les six années de 1842 à 1847. Voici les résultats observés :

HEURES des observations.	VALEURS observées de 1840 à 1841.	VALEURS observées de 1842 à 1847 (*).	DIFFÉRENCE des deux séries.
0 ^h du matin . .	21° 56' 7"	21° 56' 30"	— 0' 0' 13"
Midi	21 43 7	21 42 41	+ 0 0 26
2 ^h du soir. . . .	21 43 18	21 42 50	+ 0 0 28
4 ^h "	21 40 20	21 40 11	+ 0 0 9
Minuit (†) . . .	21 35 40	21 36 40	— 0 0 51

(*) Les valeurs sont celles déduites des nombres observés de 1842 à 1847, mais on a augmenté la moyenne du nombre 21° 56', pour permettre de mieux apprécier les différences.
(†) Les observations en 1840 et 1841 se faisaient sans irrégularité de 14 heures à minuit.

Les observations, faites des deux parts, s'accordent assez sensiblement pour les valeurs et les instants des *maxima* et *minima* : ils doivent différer quant à la force, à cause de la période que nous avons reconnue plus haut dans la variation des intensités.

Pendant les sept derniers mois de 1842, pour plus de sûreté, les observations ont été faites comparativement à l'intérieur et à l'extérieur de l'Observatoire, au moyen de l'instrument qui avait servi d'abord et de celui qui devait servir ensuite.

Pour compléter la discussion des propriétés qui appartiennent à l'aiguille de déclinaison, nous avons fait connaître sa marche annuelle et les variations *régulières* qui l'affectent, soit pendant le cours d'une année ou d'une période plus longue, soit encore pendant le cours d'un jour. Mais l'aiguille subit aussi des variations *irrégulières* qui l'affectent sans paraître se lier à l'ordre des temps; ces inégalités magnétiques ont été déterminées avec autant de soin que pouvait le permettre le personnel restreint de l'Observatoire. Les valeurs ont été données dans les *Annales* de l'établissement. Nous avons eu l'occasion de reconnaître en général que les perturbations étaient rarement locales; on peut les retrouver en même temps sur les différents points du globe, imprimées d'une manière plus ou moins sensible, et souvent en sens opposé, selon les localités. Ce qu'on peut reconnaître surtout, lors des perturbations, c'est que le mouvement extraordinaire qui se manifeste tend à jeter l'aiguille vers l'est plutôt que vers l'ouest. Ce genre d'étude mérite une attention particulière, et si nous ne nous y livrons pas ici, c'est que ce travail a été généralement fait, et avec des documents plus complets que ceux que nous pourrions produire.

relative de ces deux portions du fil. La distance se règle par la vis supérieure et par la poulie autour de laquelle le fil va tourner dans le bas. Avec les dispositions actuelles (c'est-à-dire avec un écartement de 13 millimètres), il suffit de détourner la vis supérieure d'un quart de révolution de sa position naturelle, ou de la position dans laquelle les deux fils tordus pendraient parallèlement l'un à l'autre.

J'ai fait connaître plus haut que cet appareil se trouve dans une grande salle de l'Observatoire, spécialement consacrée aux trois instruments magnétiques, qui occupent les sommets d'un triangle équilatéral, dans des positions telles que leur influence ait le moins d'action possible. Un thermomètre de Fahrenheit est attaché à l'instrument pour faire connaître les variations de température. J'ai déjà parlé, du reste, des précautions qui ont été prises pour exclure le plus possible les variations de température qui ont ici une valeur très-sensible.

L'échelle de l'instrument est disposée de manière que, pour l'observateur placé du côté de l'occident, l'intensité magnétique augmente à mesure que les degrés sont plus nombreux, ou que le bout du barreau qu'il observe se rapproche davantage du nord, en supposant toutefois que le barreau continue à conserver la même force. Si le barreau perdait de cette force, il faudrait avoir égard à sa diminution, que l'on pourrait attribuer également à un changement dans la force horizontale de torsion des deux fils d'argent parallèles. Il faut avoir égard aussi aux effets de température qui sont très-influents sur le barreau.

Les observations sur l'intensité magnétique horizontale de la terre commencèrent en 1841; elles n'étaient faites d'abord que cinq fois par jour. A partir du 10 mai de la même année, elles furent recueillies quatorze fois : pendant l'espace de 24 heures, c'est-à-dire de deux en deux heures, en ajoutant 9 heures du matin et 1 heure après midi. Elles furent continuées ainsi jusqu'à la fin de 1847, ou bien pendant l'espace de plus de six ans et demi. A partir de 1848, elles ne furent plus faites que quatre fois par jour : à 9 heures du matin, à midi, à 3 heures et à 9 heures du soir. Nous comparerons aux résultats des six années de 1842 à 1847, ceux des dix années de 1848 à 1857 : l'observation continue encore toujours; elle pourra donner par la suite de nouveaux éléments de comparaison. Le tableau ci-joint contient un aperçu des résultats qui ont été obtenus pendant l'une et l'autre période. Nous avons cru toutefois devoir donner séparément les résultats de la dernière colonne décennale, en écartant les valeurs de 1848, qui nous ont paru fautives par un changement brusque survenu au mois d'avril.

neuf années, a été extrêmement régulière et que nous nous éloignons très-peu de la vérité en estimant sa diminution annuelle à 0,40 d'une division.

Si nous cherchons maintenant à nous faire une idée plus juste des effets opérés sur l'aiguille de déclinaison magnétique par les deux corrections, pour la température et pour la variation annuelle de l'instrument, nous trouvons que la première est beaucoup plus considérable que la seconde. La correction pour la différence des températures produit, en effet, des variations qui vont jusqu'à trois divisions de l'échelle, tandis que la correction annuelle de la déclinaison ne dépasse guère plus d'un dixième de cette valeur. La variation de température de l'hiver à l'été est donc dix fois aussi forte que celle que subit l'aiguille, dans l'espace d'une année, par l'effet de sa variation annuelle.

8. VARIATION DIURNE.

Examinons maintenant ce qui se rapporte à la variation diurne de la force horizontale du magnétisme terrestre, et indiquons en même temps la température diurne de l'appareil où se faisaient les observations. Cette température, pendant les six années de 1842 à 1847, a été observée, avons-nous dit, au moyen d'un thermomètre de Fahrenheit qui ne variait guère que de 2 à 3 degrés dans l'espace de vingt-quatre heures. L'effet produit sur le barreau par cette correction est donc extrêmement faible; la moindre altération des chiffres pouvait faire naître des différences relativement grandes sur les résultats calculés.

Par suite, nous n'avons pas cru devoir chercher à estimer, avec des nombres si faibles, les mutations produites dans la force annuelle du barreau aimanté. Nous avons posé toutefois les quatre premières colonnes de la même manière qu'elles ont été données précédemment pour le calcul des variations annuelles; mais nous avons déduit ensuite les corrections du coefficient 0,104, déjà obtenu par nos calculs antérieurs.

L'effet thermométrique et l'intensité magnétique se trouvent indiqués dans le tableau ci-après; nous donnons, à la suite, les effets diurnes des températures et du magnétisme qui nous servent à calculer les nombres des colonnes suivantes.

